

МИНИСТЕРСТВО ГЕОЛОГИИ СССР  
МИНИСТЕРСТВО ГЕОЛОГИИ УССР  
КИЕВСКИЙ ОРДЕНА ЛЕНИНА ГЕОЛОГОРАЗВЕДОЧНЫЙ ТРЕСТ

# ГЕОЛОГИЧЕСКАЯ КАРТА СССР

МАСШТАБА 1:200 000

СЕРИЯ ЦЕНТРАЛЬНО-УКРАИНСКАЯ

Лист М-35-ХІ

## Объяснительная записка

Составитель выпуска *И. В. Черватюк*  
Редактор *А. Н. Козловская*

Утверждено Научно-редакционным советом ВСЕГЕИ  
27 апреля 1965 г., протокол № 23

78429

МОСКВА 1970

СА 3253, СА 3363



## ВВЕДЕНИЕ

Территория листа М-35-ХІ расположена в Хитомирской области Украинской ССР в пределах северо-западной части Украинского кристаллического массива и ограничена координатами  $50^{\circ}20'$  -  $50^{\circ}40'$  с.ш. и  $28^{\circ}00'$  -  $29^{\circ}00'$  в.д. /от Гринвича/. Она представляет собой слабоволнистую полесскую равнину, имеющую уклон с запада на восток. Наиболее высокие абсолютные отметки наблюдаются на юго-западе /240 м/, наиболее низкие /130 м/ - в северо-восточном углу листа, в долине р.Норинь. Очень спокойный рельеф на севере нарушается Овручско-Словачанской возвышенностью, которая поднимается на 60-80 м над окружающей местностью; абсолютные отметки ее достигают 280 и более метров. Описываемая территория сильно заболочена и залесена, пересечена почти исключительно грунтовыми дорогами, непроходимыми в осеннее и зимнее время. Государственные дороги проходят от Хитомира до Мозыря, от Коростень до Белокоровичи и от Игнатполя до Усова.

Важным железнодорожным узлом и промышленным центром является г.Коростень, через который проходят железнодорожные линии: Киев-Ковель, Хитомир-Чернигов и Коростень-Новоград-Волынский. Кроме того, на территории листа проходит железнодорожная ветка Овруч-Белокоровичи.

Население занято преимущественно сельским хозяйством. На территории листа находится большое количество каменных карьеров, крупные торфоразрабатывающие предприятия, карьеры по добыче балластных песков, лесоразрабатывающие предприятия. В городе Коростене имеются металлообрабатывающие и деревообрабатывающие предприятия, а во многих районных центрах - мелкие предприятия легкой и пищевой промышленности. На р.Ирше ведется дрэжная разработка ильменитовых россыпей.

Главной рекой района является р.Уж с притоками Херез и Норинь,

которые относятся к бассейну р. Припять. На юге территория листа пересекается верховьями р. Ирши, впадающей за пределами листа в р. Тетерев. Протяженность р. Уж в пределах листа - 110 км, средний уклон русла реки 0,7 м на 1 км. Река протекает в северо-восточном направлении. Врез реки не превышает 40 м, скорость течения ее крайне неравномерная. Русло реки имеет ширину 10-25 м при глубине 1-4 метра. В местах выходов кристаллических пород на дневному поверхность русло нередко порожистое.

Долины всех рек хорошо выработанные, с очень пологими берегами и меандрирующими руслами. Ширина долин иногда достигает 1 км в местах развития рыхлых пород и 10-20 м в сужениях. На всех крупных реках наблюдаются террасы.

Климат исследованной территории мягкий, умеренно - континентальный, со среднегодовой температурой воздуха  $+6,5^{\circ}\text{C}$  и среднегодовым количеством осадков 600 мм.

Первые сведения о геологическом строении района относятся к началу ХУШ в., но они имеют характер разрозненных заметок и для понимания геологии ничего существенного не дают.

Конец ХІХ и начало ХХ вв. характеризуется широким развитием геологических исследований. В этот период геологическое строение района изучали К.П. Феофилактов, Г.О. Оссовский, М.Н. Миклуха-Маклай, И.А. Морозевич, В.Е. Тарасенко /1895/, П.А. Тутковский /1903/, В.И. Лучицкий, А.Н. Криштофович /1911/, В.Д. Ласкарев /1914/, С.В. Бельский и др. Они уделяют большое внимание вопросам стратиграфии, петрографии, литологии, минералогии, геоморфологии. Многие из этих работ не потеряли своего значения и до настоящего времени.

В послереволюционное время геологию описываемого района изучали В.Н. Чирвинский, Б.Л. Личков, Н.И. Безбородько, В.И. Лучицкий, Д.Н. Соболев и др. Большинство из опубликованных работ посвящены вопросам стратиграфии, петрографии и минералогии кристаллических пород Волыни.

В работах Б.Л. Личкова разбираются многие вопросы геоморфологии.

В период с 1926 по 1938 гг. на территории района проводилась съемка в трехверстном масштабе /М.И. Ожегова, С.В. Бельский, А.В. Закаревская/.

С 1931 г. на Волыни значительно расширились поисковые и разведочные работы, которые привели к открытию ряда месторождений пьезокварца. Ценные материалы по изучению пегматитов мы находим в работах Б.А. Гаврусевича. В статье "К минералогии топазовых пегматитов Украины" автор на основании изучения минералогии топазовых пегматитов и их взаимоотношения с вмещающими породами разделяет пегматиты на две группы: пегматиты гранитной магмы чистой линии и пегматиты линии скрепления или гибридные.

С открытием пьезокварцевых месторождений район Волыни становится одним из главных пьезокварцевых объектов страны. Вначале морион добывался трестом "Русские самоцветы", а с 1937 г. добыча переходит в ведение радио-электротехнической промышленности.

Изучением овручской серии, коростенских гранитов и габбро занималась А.Н. Козловская /1929-1940 гг./.

В 1938 г. М.И. Ожеговой была составлена подробная геолого-петрографическая карта листа М-35-ХІ, где впервые овручская серия была разделена на две свиты, получившие впоследствии названия белокоровичской и толкачевской.

В послевоенный период в широких масштабах проводятся комплексные геологосъемочные, геофизические, поисковые и разведочные работы на различные полезные ископаемые.

В 1945 г. Г.А. Лепченко, Л.Г. Ткачук и П.К. Заморий составили комплексную геологическую карту масштаба 1:500 000 для территории листа М-35-Б (Житомир), составной частью которой является площадь листа М-35-ХІ.

В 1945-1949 гг. А.Е.Фурса, Н.Т.Вадимов и В.И.Шунько провели геологическую съемку масштаба 1:50 000 Волынского пьезокварцевого района. В 1949 г. Н.Т.Вадимов и В.И.Шунько обобщили эти работы и составили сводную геологическую карту южной части Волынского интрузивного комплекса масштаба 1:100 000.

В 1947-1948 гг. в работах А.А.Полканова и В.С.Соболева дана детальная характеристика геологического строения, тектоники, стратиграфии и петрографии кристаллических пород коростенского плутона.

В 1951 г. А.Н.Козловской и В.С.Перельштейн была закончена комплексная геологическая съемка масштаба 1:200 000 северной части листа М-35-ХІ и др.

В 1957 г. вышел V том "Геологии СССР", где подробно описаны кристаллические и осадочные породы Украины.

В 1958 г. А.Н.Козловской была издана геолого-петрографическая карта Украинского кристаллического массива, построенная на новейших данных в области геологии, стратиграфии, тектоники и петрографии и предложена новая стратиграфическая схема докембрия Украины.

Начиная с 1950 г. издается большое количество работ, освещающих геологию, структуру, петрографию и историю геологического развития Украинского кристаллического массива. Особенно важными являются работы Н.П.Семеновко /1957/, Ю.Ир.Половинкиной /1956-1958/ и др.

История гидрогеологической изученности района очень краткая. Первые сведения о подземных водах встречены у П.А.Тутковского, В.И.Лучицкого, В.Д.Ласкарева, Б.Л.Личкова.

В 1929 г. А.Н.Козловская проводит гидрогеологические работы в области Овручской возвышенности, в процессе которой был собран большой фактический материал.

В 1930 г. Б.Л.Личков издал первую сводную работу по подземным водам Украинского кристаллического массива, а в 1939-1940 гг. такую

же сводку по подземным водам четвертичных отложений составил З.С.Сайдаковский.

В 1950 г. А.Н.Козловской и В.С.Перельштейн во время геологосъемочных работ были собраны все имеющиеся гидрогеологические материалы по северному Полесью.

В 1958 г. была издана работа Ф.А.Руденко "Гидрогеология Украинского кристаллического массива", в которой автор обобщил сведения о подземных водах кристаллического массива и произвел гидрогеологическое районирование последнего.

За последнее время на территории листа М-35-ХІ выполнены большие работы по водоснабжению предприятий и колхозов, которые проводились экспедициями и партиями Украинского геологического управления, ныне - треста "Киевгеология", а также рядом других организаций специального назначения.

Геофизическое изучение территории листа М-35-ХІ началось после Великой Отечественной войны.

В 1951 г. А.В.Тесленко провел аэромагнитную съемку масштаба 1:100 000 - 1:500 000 в пределах северной части Украинского кристаллического массива, куда входит и территория описываемого листа. Эти материалы явились основой для проведения дальнейших геофизических работ.

В 1953 г. И.А.Балабушевичем и П.П.Мищенко проведена площадная гравиметровая съемка масштаба 1:200 000, позволявшая уточнить южные контуры Волынского габбро-анортозитового массива.

В 1955-1956 гг. В.М.Егоров, В.М.Беланов, А.Л.Поливанчук и П.А.Сморчков на территории Китомирской и сопредельных с ней областей проводили площадную гравиметровую съемку масштаба 1:200 000, магнитометрическую съемку 1:50 000, 1:10 000 и 1:5 000, профильную гравиметровую съемку с вариометром, электроразведку методом сопротив-

лений, а также радиометрические работы. В результате этих работ был выявлен ряд максимумов силы тяжести, детализированы Стремигородское, Мельновское и другие магнитные аномалии, на которых впоследствии были разведаны коренные месторождения титановых руд.

В 1959–1960 гг. А.В.Тесленко проводит аэромагнитную и аэрогамма-съемку территории Хитомирской и других областей в масштабе 1:50 000. В отчете автор приводит описания выявленных аномалий, дает перспективную оценку аномальных участков.

В сводном отчете по гравиметровой съемке масштаба 1:200 000 в пределах Хитомирской и других областей А.Я.Паламарчук и В.М.Беланов обобщили материалы за период 1953–1960 гг. Авторы описывают новые выявленные массивы основных пород и дают рекомендации по дальнейшему направлению работ. Ими составлена также тектоническая схема северо-западной части Украинского кристаллического массива.

В 1960–1961 гг. С.А.Шмарьян и В.М.Беланов провели магнитометрическую съемку в масштабе 1:25 000, электропрофилирование по отдельным профилям и радиометрические работы в пределах Кривотинской, Звиздаль-Залесской и других магнитных аномалий.

Наряду с этим, в последнее время на территории листа проведен большой объем поисковых и разведочных работ на никель, титан, пьезокварц, строительные материалы и т.п., в процессе которых пробурено большое количество скважин, давших новые геологические материалы.

В работе, кроме авторов записки, принимали участие М.Г.Бачинская, написавшая главу по полезным ископаемым и составившая списки полезных ископаемых; Ю.А.Коллик, описавший четвертичные отложения и геоморфологию района. В.С.Приходько изучавший гидрогеологию.

## СТРАТИГРАФИЯ

В геоструктурном отношении изученная территория находится в пределах северо-западной части Украинского кристаллического массива. Северо-восточный угол листа представляет собой область сочленения

массива с Днепровско-Донецкой впадиной.

Породы, составляющие Украинский кристаллический массив в данном районе, представлены древними метаморфическими, осадочными и магматическими комплексами, которые перекрыты маломощным /5–60 м/ чехлом континентальных и морских мезо-кайнозойских отложений. Кристаллические породы обнажаются на всей территории листа как в долинах рек, так и на водоразделах, за исключением среднего течения р.Норинь и водораздела рек Уж и Ирша.

На кристаллических породах островное развитие имеет кора выветривания местами мощностью до нескольких десятков метров.

Для территории листа характерно высокое гипсометрическое положение кровли кристаллических пород /280–150 м/, но в северо-восточном его углу отметки понижаются до 150–76 м. Поверхность кристаллических пород слабо наклонена с юго- и северо-запада на восток, и в основном совпадает с уклоном дневной поверхности.

При составлении карт и объяснительной записки была использована легенда для Центрально-Украинской серии. Стратиграфическое расчленение пород в ней совпадает с мнением автора. Автор считает необходимым выделить озерянскую свиту зеленых и черных сланцев, которые залегают ниже овручской серии. Кроме того, он выделяет среди группы релактивоподобных пород норинские граниты, отличающиеся темно-красным цветом и темным кварцем.

### А Р Х Е Й

Серия гнейсов. В состав серии входит сложный комплекс метаморфических горных пород, образование которых связано с ранними этапами формирования Украинского кристаллического массива. Сюда относятся: гнейсы биотито-плагноклазовые, пироксено-и амфиболо-плагноклазовые, амфиболиты, кристаллические известняки и развитые по ним скарны. Большая часть гнейсов представляет собой, очевидно, глубоко метаморфизованные древние осадки, но пироксеновые и амфиболовые

разности являются, по-видимому, метаморфизованными основными интрузивными или эффузивными породами.

Гнейсы в описываемом районе пользуются незначительным распространением. Наиболее широко развиты биотито-плагиоклазовые гнейсы. Другие разновидности гнейсов играют подчиненную роль и встречаются в виде небольших вытянутых тел и ксенолитов, чаще же они образуют пачки в биотито-плагиоклазовых гнейсах. Все разновидности гнейсов постепенно переходят друг в друга. На отдельных участках гнейсы гранитизированы и постепенно переходят в мигматиты.

Наиболее широко развиты гнейсы у западной рамки листа. Максимальные размеры отдельных полей гнейсов здесь достигают 3 x 28 км /сс.Бучманы-Усово/, 4 x 17 км /сс.Косьяк-Ушица/, 1 x 6.5 км /с.Ганновка/, 3 x 6 км /сс.Яблонец-Неделище/. Мелкие тела гнейсов встречаются в виде ксенолитов среди мигматитов и гранитов.

Вся толща гнейсов смята в складки северо-западного /280°-340°/ простирания с падением крыльев складок на северо-восток и юго-запад под углами 40-80°. В местах периклинальных замыканий складок простирание гнейсов может меняться до субмеридионального или субширотного, а углы падения выполаживаются до 10-25°.

Гнейсы амфиболо-плагиоклазовые и пироксено-амфиболовые /gnab / у сс.Гулянка и Усово обрезают тела площадью до 2 км<sup>2</sup>. В других местах они более мелкие. Макроскопически порода темно-серая до черной, мелкозернистая, тонкопосочатая. Состоит она из олигоклаза или андезита /30-50%/, роговой обманки /20-30%/, изредка - пироксенов /5-25%/, биотита, акцессорных и рудных минералов. Плагиоклазы размером 0,5-1,0 мм имеют ясно выраженные двойники, изредка с антипертитовыми вростками микроклина. Пироксены представлены как гиперстеном и энстатитом, так и моноклинным диопсид-геденбергитом /с : Ng = 40-41°/,

которые замещаются неправильными зернами роговой обманки /с : Ng = 16-17°/ и биотитом с резким плеохроизмом от коричневого-бурого / Ng / до светло-желтого / Nr /. Кварц в породе почти всегда вторичный, в зернах неправильной формы размером 0,3-0,6 мм с волнистым или мозаичным погасанием. Акцессорные и рудные: сфен, циркон, апатит, пирит, ильменит, магнетит.

Биотито-плагиоклазовые гнейсы /gnbia / слагают все вышеописанные крупные поля и большинство мелких тел и ксенолитов. На дневной поверхности обнажены преимущественно мелкие тела; крупные поля гнейсов /сс.Ушица, Бучманы, Топильня/ перекрыты осадочными породами мезо-кайнозой. Небольшие тела гнейсов нанесены на карту по данным дешифрирования аэрофотоснимков /сс. В.Лес, Болсуны, Новоселки/.

Макроскопически биотито-плагиоклазовые гнейсы представляют собой породу темно-серую до серой, средне- и мелкозернистую, тонкопосочатую, местами смятую в микроскладки. В выветрелом состоянии порода зеленоватая за счет хлоритизации биотита. Структура породы лепидогранобластовая. Минералогический состав: кварц /25-30%/, олигоклаз или альбит-олигоклаз /35-55%/, биотит /15-25%/, калиевый полевой шпат /до 15-20%/, хлорит, серицит. Акцессорные и рудные минералы: сфен, циркон, апатит, ильменит, магнетит.

Ксеноморфный кварц располагается в породе равномерно или в виде полос. Олигоклаз /Ng = 1,546, Nr = 1,538/ встречается в изометричных зернах с частыми полисинтетическими двойниками по эддингтонову закону, размером 0,3-0,6 мм, расплоснутыми субпараллельными рядами. Часто он содержит пойкилитовые вростки кварца. По отдельным зернам развивается серицит и тонкозернистый кальцит. Биотит обладает резко выраженным плеохроизмом от коричнево-бурого / Ng / до светло-желтого / Nr / и часто замещается хлоритом и мусковитом.

Чешуйки биотита обычно составляют отдельные полосы. Микроклин встречается в незначительном количестве в виде аллотриоморфных зерен, но чаще вовсе отсутствует. Акцессорные и рудные минералы присутствуют в виде мелких зерен неправильной формы размером в сотые доли миллиметра.

А м ф и б о л и т ы / маА / встречаются лишь у с.Рудня Озерянская в виде отдельного тела размером 3,5-4 км<sup>2</sup>. Порода сильно гранитизирована и сходна по составу с амфиболитом с.Замысловичи /лист М-35-Х/. Макроскопически амфиболит массивный, от темно-серого до серовато-розового цвета, средне- и мелкозернистый, обычно с небольшим количеством кварца. Минералогический состав породы: плагиоклаз /45-50%/, микроклин /5-20%/, роговая обманка /15-35%/, биотит /до 10%/, кварц /5-20%/. Акцессорные минералы - сфен, апатит, изредка рутил, рудные - ильменит. Плагиоклаз, представленный олигоклаз-андезином до андезина с  $Ng = 1,555$ , образует зерна размером 0,5-0,7 мм с альбитовыми или карлсбадскими двойниками. Микроклин решетчатый, в коеноморфных зернах размером 0,3-0,6 мм, развивается вокруг плагиоклаза. Роговая обманка образует неправильные и призматические зерна размером 0,5 мм., замещается биотитом, хлоритом, клиноцоизитом, эпидотом.

К р и с т а л л и ч е с к и е и з в е с т я к и встречаются в районе с.Пугачевки в виде небольших /1-3 м/ тел, которые на карте не выделяются. Макроскопически порода мелко- и среднезернистая, белая с редкими тонкими /1 мм/ серыми прослоями, плотная. Минералогический состав: кальцит /60-70%/, хлорит /около 20%/, доломит /до 10-20%/. Кальцит образует неправильные зерна размером 0,2-1 мм, часто полисинтетически сдвойникованные с  $ng = 1,660$ . Доломит с  $Ng = 1,680$ . нарастает на зернах кальцита щетками. Хлорит выполняет многочисленные неправильные каверны.

Н е р у д н ы е с к а р н ы встречаются у с.Пугачевки в

зонах щелочного метасоматоза совместно с известняками. Они представляют собой породу серого цвета, мелкозернистую, часто полосчатую. Различаются скарны: везувиановый или везувиано-альмандиновый /преобладает/, гранатовый /альмандин/, скаполитовый, диопсидовый. Минералогический состав: кальцит - 15%, диопсид /10-40%/, эпидот /до 10%/, везувиан 15%, гранат /до 10%/, биотит /до 5%/, кварц 3-5%, гидроокислы железа.

#### А Р Х И Й - Н И Ж Н И Й П Р О Т Е Р О З О Й

Кировоградско-житомирский комплекс представлен равномернозернистыми житомирскими гранитами, порфиридовидными кировоградскими гранитами и мигматитами, распространенными на значительных площадях в пределах территории описываемого листа.

Внешне эти породы разнообразны, но все они являются очень близкими по химическому и минералогическому составу, связаны друг с другом переходами, отличаясь между собой лишь структурами. Породы этого комплекса постоянно загрязнены ксенолитами гнейсов и, подобно последним, часто имеют полосчатую текстуру. Мигматиты являются наиболее широко развитыми породами комплекса. Происхождение пород описываемого комплекса сложное и связано, по-видимому, с метаморфическим преобразованием гнейсов на больших глубинах и со сложными процессами гранитизации и инъекции.

Породы кировоградско-житомирского комплекса развиты в пределах описываемого листа в нескольких местах, образуя крупные поля. В центре листа, у г.Коростеня и сс.Бежи и Васьковичи, расположено очень крупное поле кировоградских трахитоидных гранитов и мигматитов площадью 16 x 16 км<sup>2</sup>. У сс.Грабы и Долгие Поля имеется небольшое поле кировоградских мигматитов площадью 2 x 1,5 км<sup>2</sup>, в юго-восточнее с.Рудни Полчанской - поле мигматитов и кировоградских гранитов площадью 4 x 1 км. У с.Озеряны имеется поле житомирских мигматитов площадью 7 x 2 км<sup>2</sup>, которое уходит на запад на территорию соседнего листа М-35-Х.

Наиболее широко, на площади около 350 км<sup>2</sup>, развиты породы описываемого комплекса в юго-восточном углу листа, между сс. Пугачевка, Лебедь и Бараны. Здесь развиты, главным образом, мигматиты хитомирского гранита, среди которых разбросаны отдельные крупные и мелкие тела и поля хитомирских и кировоградских гранитов и биотитовых гнейсов площадью 1-12 км<sup>2</sup>.

Породы кировоградско-хитомирского комплекса в пределах описываемого листа омяты в складки северо-западного /280-340°/ простирания с падением крыльев складок на северо-восток и юго-запад /40-80°/.

Стратиграфические взаимоотношения гранитов и мигматитов комплекса с другими породами довольно ясны. Они моложе архейских гнейсов, так как внедряются в последние; в то же время они прорываются верхнепротерозойскими коростенскими гранитами /г. Коростень/, габбро-анортозитами /с. Немировка/ и волкититами /с. Михайловка/. Породы овручской осадочно-эффузивной серии, по-видимому, отлагались на дислоцированных кировоградских и хитомирских гранитах и их мигматитах. Хитомирские граниты представляют собой первую фазу образования пород кировоградско-хитомирского комплекса, трахитоидные - более позднюю. Трахитоидные кировоградские граниты очень сходны с типичными порфиروбластическими мигматитами.

Хитомирские граниты и их мигматиты /гАл-Рt<sub>I</sub> / представляют собой довольно однообразную породу, серую, равномерно-среднезернистую до мелкозернистую, массивную, иногда с очень слабо выраженной полосчатой текстурой за счет план-параллельной ориентировки биотита. Структура породы гипидиоморфно-зернистая. Минералогический состав: плагиоклаз /25-35%/, микроклин /25-35%/, кварц /25-30%/, биотит /5-8%/, роговая обманка, мусковит, акцессорные минералы - сфен, апатит, циркон, рудные - ильменит, магнетит.

Характерной особенностью хитомирских гранитов и их мигматитов

является равное количество в породе плагиоклаза и микроклина, а также присутствие биотита и мусковита.

Плагиоклаз представлен альбит-олигоклазом до альбита с показателями преломления  $n_g = 1,538$  и  $n_p = 1,528$ . Обычно он встречается в зернах неправильной или таблитчатой формы размером до 0,6 мм с тонкими полисинтетическими двойниками. Микроклин образует ксеноморфные зерна размером 0,3-0,6 мм с резко выраженной решетчатой структурой и замещает плагиоклаз. Биотит представлен чешуйками размером 0,2-0,3 мм, часто замещается мусковитом и пеннином. Кварц наблюдается в виде пойкилитовых вростков в плагиоклазе или ксеноморфных зерен размером 0,2-0,5 мм, с волнистым угасанием. Акцессорные и рудные минералы присутствуют в незначительном количестве.

Мигматиты, связанные с хитомирскими гранитами, по минералогическому составу аналогичны последним, но отличаются полосчатой текстурой, гребнобластовой до лепидобластовой структурами, большим количеством биотита /18-20%/, иногда - плагиоклаза /до 45%/ и кварца /30-40%/.

Кировоградские порфиридные граниты /гКа-Рt<sub>I</sub> / макроскопически представляют собой средне- до крупнозернистую породу, розовато-серую или чаще - серовато-розовую, с четкими порфиридными карлсбедскими двойниками микроклина, расположенными нередко флюидально. Местами количество порфиридных выделений, размером 1 x 2 см, настолько велико /с. Бежи/, что породе принимает петматтоидный облик. Структура гранита гипидиоморфно-зернистая. Минералогический состав: плагиоклаз /30-35%/, микроклин /30-45%/, кварц /25-35%/, биотит /5-10%/, незначительные количества роговой обманки. Акцессорные минералы: апатит, сфен, циркон, монацит, рудные - магнетит, пирит, ильменит. Плагиоклаз в породе представлен олигоклазом или альбит-олигоклазом в виде неправильных или таблитчатых зерен размером до 2,5 мм с тонким альбито-



вым двойникованием. Микроклин тонкорешетчатый, несколько преобладает над плагиоклазом, образует фенокристаллы или встречается в неправильных зернах, входя в состав основной массы породы. В минерале нередко встречаются пертитовые вроски плагиоклава. Кварц на стыках с зернами полевых шпатов образует мirmekитовые вроски. Размер зерен 0,5–2 мм, угасание волнистое. Роговая обманка /с: Ng/ = 18–20°/ присутствует в незначительном количестве, в виде зерен неправильной формы размером 0,2–0,3 мм. Биотит образует скопления ориентированных в одном направлении, чешуй неправильной формы размером 0,2–0,3 мм. Он нередко замещается пенином и содержит включения апатита, сфена и циркона с характерными плеохроичными двойниками.

Мигматиты кировоградских гранитов, обладая сходным с гранитом минералогическим составом, отличаются от последнего меньшим содержанием микроклина, большим количеством роговой обманки /до 25%/, биотита и кварца. Структура породы лепидогренобластовая, текстура отчетливо полосчатая; порфиновые выделения в породе мельче и наблюдаются они в значительно меньших количествах.

Западнее с.Беги среди кировоградского гранита было встречено небольшое согласное тело пегматита мощностью 1,5–2 метра. Макроскопически порода крупнозернистая до гигантозернистой, розовато-серая до серовато-розовой. Структура породы пегматоидная. Минералогический состав: микроклин /40–60%/, плагиоклаз /10–20%/, кварц /20–30%/. В породе присутствует в незначительном количестве биотит и мусковит. Акцессорные минералы представлены апатитом, сфеном, цирконом, монацитом, а рудные – гематитом, гидрогетитом, магнетитом и пиритом. Никаких закономерностей в распространении пегматитовых тел нами не наблюдалось.

#### ВЕРХНИЙ ПРОТЕРОЗОЙ

В пределах описываемой территории верхний протерозой представлен сложным комплексом платформенных образований. Сюда входит ов-

ручская осадочно-эффузивная серия и породы коростянского интрузивного комплекса.

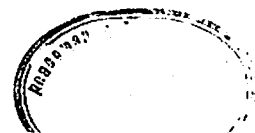
Овручская серия кварцито-песчаников, как известно, до последнего времени делилась на две свиты: толкачевскую и белокоровичскую. Толкачевская свита состоит преимущественно из мелкозернистых розовых и розовато-красных /малиновых/ песчаников с прослоями пироксилитовых сланцев. В ряде мест /Усово, Збраньки, Коренька/ наблюдается воздействие кварцевых порфиров на песчаники /цементация конгломератов/. Белокоровичская свита также складывается песчаниками, но в ней наблюдается галька преимущественно серого кварца и кварцевого порфира, "яшмы" и розового кварцита, сходного с толкачевским. Это дало основание М.И.Ожеговой считать белокоровичскую свиту более молодой, чем толкачевская.

В последние годы под белокоровичскими кварцито-песчаниками вскрыты зеленовато-серые сланцы, залегающие несогласно с породами белокоровичской свиты, что дало нам возможность выделить еще одну озерянскую свиту серых и черных сланцев и диабазовых порфиритов.

В пределах Овручской возвышенности, после окончания работ И.В.Череватюка, было проведено глубокое бурение, результаты которого позволяют ставить вопрос о более молодом возрасте толкачевской свиты по отношению к гранитам-рапакиви. (Проводящееся бурение позволит в дальнейшем уточнить состав и возраст всех свит овручской серии (Ред.).

Абсолютный возраст филлитовидного биотито-серицитового сланца из скважин, пробуренных нами в с.Белокоровичи, определенный лабораторией ИГ АН УССР аргонным методом, равен 1370–1404 млн.лет.

В низах толкачевской свиты давно известны конгломераты с цементом из кварцевого порфира. Это дало нам возможность толкачевскую свиту расчленить на нижнюю подсвиту конгломератов и верхнюю подсвиту розовых и малиновых песчаников.



В последнее время к овручской серии совершенно условно относят также пугачевские гранитизированные песчаники. Таким образом, в овручскую серию включаются /снизу вверх/: гранитизированные песчаники Пугачевки, озерянская свита сланцев, песчаников и диабазов, толгачевская свита конгломератов, кварцевых порфиров, порфиритов и малиново-красных кварцитов, белокоровичская свита светло-серых конгломератов и кварцито-песчаников.

Гранитизированные песчаники Пугачевки / $\text{aPt}_2$ ?/. На территории описываемого листа гранитизированные песчаники типа Пугачевки имеют весьма ограниченное распространение. Они являются, по-видимому, наиболее древним членом овручской осадочно-эффузивной серии и встречены М.И.Олеговой и Н.Т.Вадимовым в районе сс.Пугачевки и Зарачье, Е.Д.Поляковой у с.Бобрица, Т.Е.Далчик у с.Ямонец, А.Н.Козловской и И.В.Череватки у с.Малый Давлин. Кроме того, они перебушены рядом скважин не только у с.Кривотиной вблизи с.В.Давлин, но также и в ряде мест на соседнем листе М-35-ХУП /сс.Дашенка, Теренцы, Федоровка, Рыжаны, Девочки, Осинки и т.д./. Во всех этих местах песчаники залегают в виде небольших ксенолитов среди гранитов и основных пород коростенского комплекса. Площадь тел гранитизированных песчаников: у с.Зарачье 0,4 x 1,5 км, у с.Пугачевки 0,5 x 3 км, у с.Бобрица 0,5 x 1 км и 0,8 x 0,5 км, у с.Кривотина 0,4 x 6 км. Песчаники секутся коростенскими гранитами. На правом берегу р.Уж в с.Пугачевке наблюдаются выходы песчаников в непосредственной близости от коростенских гранитов, причем с приближением к граниту в песчанике увеличивается количество калиевого полевого шпата, биотита и появляются тонкие прожилки апфита. Западнее с.Пугачевки гранитизированные песчаники прорваны дайкой волынита, проходящей в направлении СВ  $80^\circ$  под  $\angle 60^\circ$  на ЮВ. Мощность ее 4 м.

Гранитизированные песчаники из разных мест подобны друг другу.

Они представляют собой мелко- и среднезернистую породу, светло-серую или с розовым оттенком, состоящую, главным образом, из кварца /85-95%/. В незначительном количестве встречается калиевый полевой шпат и плагиоклаз /3-12%/, мусковит /3-5%/, чешуйки биотита, единичные зерна ильменита, циркона, апатита, флюорита. В песчаниках Пугачевки и Бобрицы наблюдаются мелкие трещинки и впадины, выполненные кристаллами горного хрусталя размером до 1 см. Структура породы бласто-псаммитовая, текстура массивная, иногда слабополосчатая за счет чередования прослоев различной зернистости. Кварц образует зерна размером 0,3-1,5 мм, иногда содержит иголки сидлиманита. Погасание его от нормального до волнистого. Микроклип присутствует в виде отдельных зерен или прожилков совместно с плагиоклазом; последний тонко сдвойникован и относится к альбиту или олигоклаз-альбиту. Мусковит образует неправильные скопления среди зерен кварца и на их стыках. Очень редкие зерна ильменита почти всегда лейкоксенизированные.

Учитывая столь широкое развитие ксенолитов гранитизированных песчаников не только на территории описываемого листа, но и за его пределами, можно думать, что область развития песчаных пород верхнего протерозоя в прошлом была весьма значительной. В результате длительной эрозии эти породы были сильно размывы и в настоящее время они сохранились лишь на небольшой площади у северной границы листа.

Озерянская свита черных и зеленых сланцев и диабазовых порфиритов / $\text{aPt}_2$ ? ox/. Породы описываемой свиты известны с 1956 г. в результате работ И.В.Череватки.

Они не имеют широкого развития и встречены между сс.Белокоровичи, Озеряны и Усово в понижении, занятом озером Корня, выходя на территорию смежных северных листов. В состав свиты входит несколько разновидностей сланцев: серицитовый, кварцево-серицитовый, кварце-

во-серицито-хлоритовый, а также песчаник алевритовый и диабаз /диабазовый порфирит/. Породы свиты залегают несогласно на гнейсах и, по-видимому, китомирских мигматитах. Установлено также, что они перекрываются несогласно песчаниками и конгломератами белокоровичской свиты. Так, например, если углы падения пород белокоровичской свиты в Белокоровичах равны  $10-15^{\circ}$  / а у сс.Озеряны и Топильня -  $40-60^{\circ}$ , то углы падения сланцев озерянской свиты составляют  $70-80^{\circ}$ . Кроме того, в составе галек белокоровичского конгломерата в карьере на 7 километре бывшей Усовской железнодорожной ветки была встречена в 1955 г. галька зеленовато-серого глинисто-хлоритового сланца озерянской свиты. В с.Збраньки скважинами были встречены черные сланцы, залегающие /очевидно в результате взброса/ в одном случае между кварцевым порфиром и рапакивиноподобным гранитом, а в другом - между конгломератом нижней подсвиты и рапакивиноподобным гранитом. Эти глинистые сланцы, весьма условно, также отнесены нами к озерянской свите. Углы падения их  $/10-15^{\circ}$  на север/ полностью согласуются с углами падения красных песчаников толкачевской свиты.

Сланцы серицитовые и серицито-хлоритовые. В чистом виде серицитовые сланцы встречаются редко и имеют небольшую примесь хлорита. Обычно он встречается в виде тонких полос, чередующихся с рассланцованным алевритом. Контакты пород нерезкие. Макроскопически порода серовато-кремовая, зеленоватая, сланцеватая. Структура микролилоблостовая до пелитовой. Минералогический состав: серицит 95-98%, хлорит, кварц в виде редких удлиненно-окатанных зерен размером в сотни доли миллиметра и карбонаты размером до 1.5 мм. Минералогический состав серицито-хлоритового сланца: серицит и хлорит 90%, кварц, пелитоморфное вещество, представленное тонкими темными глинистыми прослоями. Последняя разновидность является одной из наиболее часто встречающихся.

Сланцы алевритовые встречаются также очень часто и связаны взаимопереходами с ранее описанными породами и алевритовым песчаником. Контакты между ними нечеткие даже под микроскопом. Минералогический состав породы: серицит /30%/, хлорит /30%/, кварц /30%/, единичные чешуйки мусковита, глинистое вещество, лейкоксен. Размер зерен кварца достигает сотых долей миллиметра.

Песчаник алевритовый встречается также часто. Текстура породы неясная параллельно-полосчатая, структура алевритовая. Цемент базальный, глинисто-хлоритовый. Порода состоит из кварца /60-80%/, серицита и хлорита /20-40%/, темно-серого глинистого вещества и единичных зерен плагиоклаза, лейкоксена, апатита и карбоната размером до 0,1 мм.

В районе с.Белокоровичи скважинами встречены сланцы биотитово-серицитовые, филлитовидные, в которых биотита 45-50% и серицита до 55%. Присутствуют также пеннин и гидрогетит.

Диабазы и диабазовые порфириты встречаются всегда в сильно измененном виде, обладают четкой сланцеватой текстурой и реликтовой диабазовой структурой. Из темноцветных первичных минералов в породе изредка встречается авгит /до 20%/, в виде зерен размером 0,3-0,7 мм, резко ксеноморфных по отношению к измененному плагиоклазу, с показателями преломления:  $n_g = 1,725$  и  $n_r = 1,700$ . Почти все зерна авгита замещаются зеленой роговой обманкой. Плагиоклаз /60-70%/, повсеместно альбитизирован /  $n_g = 1,587$  и  $n_r = 1,528$ /. Вторичные минералы представлены пеннином, серицитом, эпидотом, кварцем, рудные минералы тонкими зернами ильменита /5-7%/. Местами измененный диабаз переходит в гематитизированный и карбонатизированный кварцево-мусковито-хлоритовый сланец, где пеннина около 60%, мусковита 15-20%, кварца 10-20%, ильменита 5%, гематита до 5%, карбоната до 5%. Иногда вместо хлорита и мусковита

в значительном количестве /до 50-55%/ присутствует серицит.

С л а н ц ы г л и н и с т ы е ч е р н ы е /с.Збранки/ макроскопически представляет собой серую до темно-серой породу, очень тонкослоистую, в связи с чередованием светлых алауритовых и темно-серых пелитовых полос мощностью 0,1-1 мм. Порода состоит, в основном, из глинисто-серицитового материала, цементирующего редкие и более крупные остроугольные обломки кварца и серицитизированного полевого шпата размером 0,005-0,1 мм, расположенные субпараллельными рядами. Глинисто-серицитовое вещество, собранное в отдельные тонкие прослои, огибает зерна полевых шпатов и кварца.

В 1958 г. сотрудником ИГ АН УССР И.Л.Личаком в одном из наших скважин у с.Рудня Озерянской было отобрано три пробы глинисто-хлоуритового. сланца. Ленинградским палинологом Б.В.Тимофеевым в этих пробах было найдено 9 видов протеровойских спор: *Leioligotriletum crassum* (Naum.) Tim., *L.nitidum* Tim., *Mueteroligotriletum margaratum* Tim., *Trachyoligotriletum minutum* (Naum.) Tim., *T.obsoletum* (Naum.) Tim., *T.incrassatum* (Naum.) Tim., *T.nevelense* Tim., *Vetrologotriletum exasperatum* Tim., *Protoliosphaeridium* sp.

Толкачевская свита /  $Pt_2$  / / малиновых кварцито-песчаников, включающая в себе небольшие прослои пиррофиллитовых сланцев, была выделена в отличие от белокоровичской свиты серых песчаников и конгломератов. Такое деление овручской серии впервые введенное М.И.Ожоговой незадолго до Отечественной войны, сохранилось до настоящего времени.

В настоящее время существует мнение /И.Л.Личак/ о том, что белокоровичская свита возможно древнее толкачевской, однако каких-либо доказательств не приводилось. Собранные дополнительные материалы, позволяют предварительно расчленить толкачевскую свиту на нижнюю и верхнюю подсвиты. Свита образует Овручско-Словечанскую возвышенность, в пределах которой слагающие ее породы занимают наи-

более высокое гипсометрическое положение. На листе М-35-ХІ порода свиты занимает сравнительно небольшую площадь /4 x 42 км/ и на севере выходит за его пределы. Породы толкачевской свиты встречаются в виде многочисленных естественных выходов по оврагам и ручьям, впадающим в р.Норинь. В районе сс.Усово, Н.Рудня и др. встречаются целые поля с развалами толкачевских песчаников на водораздельных холмах. Отложения толкачевской свиты до последнего времени считались более древними, чем выступающие поблизости от области их распространения магматические породы коростянского комплекса /граниты, гранит-порфиры и кварцевые порфиры/. Однако, в естественных обнажениях непосредственных контактов этих пород не установлено. В некоторых скважинах /351, 353/ в районе с.Збранки установлено залегание конгломератов и песчаников нижней подсвиты толкачевской свиты на выветрелой поверхности коростянских гранитов. Песчаники и конгломераты в свою очередь перекрываются порфиритами и кварцевыми порфирами, образующими здесь мощный /до 100 м/ покров эффузивов, излияние которых сопровождалось образованием туфогенного материала. В районе сс.Кореневки, Долгиничей, Збранок и Усове кварцевый порфир захватывает гальку конгломерата. Гальки пород толкачевской свиты наблюдаются в песчаниках и конгломератах белокоровичской свиты. Нижняя и верхняя подсвиты залегают согласно, что доказано буровыми работами в районе сс.Усово и Пераброды. Мощности подсвит до сих пор не вполне выяснены. Мощность нижней подсвиты в пределах листа, очевидно, составляет несколько десятков метров. Скважина в с.Коптевщина глубиной 300 м не вышла из малиновых песчаников верхней подсвиты, а в районе с.Покаля, за северной рамкой описываемой территории, в аналогичных породах скважина была остановлена на глубине 416 метров.

Нижняя подсвита /  $Pt_2$   $t_1$  / представляет собой базальный конгломерат, подстилающий малиново-красные песчаники, серый до розова-

того, с хорошо окатанной галькой серого кварцитовидного песчаника, мелкозернистого, сливного. Галька имеет шаровидную форму и достигает размеров 15–20 см. Цементирована она вторичным кварцем, местами кварцевым порфиром. Под микроскопом галька на 94–97% состоит из кварца. В незначительном количестве встречается мусковит и серицитизированный полевой шпат.

Верхняя подсвета /  $Pt_2t_2$  / состоит из малиново-красного кварцитовидного песчаника с маломощными /1–2 м/ редкими прослоями пиррофиллитового сланца. Песчаник тонкозернистый, с тонкой, иногда косою слоистостью, обусловленной неравномерным распределением тонких и более крупных зерен. Малиново-красная окраска породы связана с тонкими пленками гидрөгематита, обволакивающими зерна кварца. Зерна кварца спаяны между собой, в основном, кварцевым цементом. Для описываемых песчаников очень характерны многочисленные знаки водной ряби. Средняя длина знаков ряби 14 мм, амплитуда 2–3 мм. Отношение длины волны ряби к ее высоте колеблется в пределах от 4,7 до 7, что доказывает водное ее происхождение. Под микроскопом структура породы псаммитовая. Порода обычно состоит из окатанных и угловатых зерен кварца, размером 0,1 мм, с нормальным или волнистым потеснением. Цемент контактово-поровый, регенерационный. Регенерационная кайма разрастания наблюдается у большинства зерен. Промежутки между зернами кварца выполнены тонкозернистым кварцем, тонкочешуйчатым пиррофиллитом и дисперсными выделениями гидроксидов железа. Акцессорные минералы: циркон, апатит. Из рудных минералов встречаются единичные зерна магнетита.

#### К о р о с т е н с к и й    и н т р у з и в н ы й    к о м п л е к с

Кристаллические породы коростенского интрузивного комплекса пользуются наиболее широким распространением на описываемой территории. В состав комплекса входит две крупные петрографические группы, из которых более древними являются основные породы /габбро,

габбро-анортозиты, анортозиты/ и более молодыми кислые граниты – рапакиви и их дериваты, являющиеся платформенными образованиями.

#### Основные породы коростенского комплекса

Группа основных пород комплекса складывается из трех крупных массивов, разобщенных выходами мигматитов и гранитов коростенского типа.

Волынский габбро-анортозитовый массив расположен в юго-восточном углу описываемого листа и занимает площадь 34 x 14 км<sup>2</sup>, является наиболее крупным. Второй по величине – Чеповичский массив занимает площадь 26 x 16 км<sup>2</sup>. Оба эти массива выходят за пределы южной и восточной рамок листа. На исследованной территории Волынский массив в значительной мере обнажен в долинах рек и на водоразделах, в то время как Чеповичский почти повсеместно перекрыт неогеновыми образованиями мощностью до 30 м и вскрывается лишь на р.Ух в районе с.Васьковичи и на р.Ирше у с.Загребля. Этот массив разбурен скважинами. Третьим массивом является Кривотинский, расположенный у западной рамки листа; площадь его 19 x 1,5 км<sup>2</sup>. Кроме того, на описываемой территории среди гранитов коростенского типа встречено большое количество мелких тел основных пород, которые являются, по-видимому, ксенолитами /с.Млыны, Крук, Краевщина, Пугачевка, Заречье, ст.Ушомир и др./.

Возрастные взаимоотношения основных и кислых пород коростенского комплекса не вызывает сомнений. Основные породы в ряде мест прорваны гранитами. В результате воздействия гранитов массивы основных пород по периферии изменены и окаймлены зоной монцонитов и габбро-монцонитов. Массивы основных пород сложены анортозитами, габбро-анортозитами, габбро, габбро-норитами; изредка встречаются перидотиты. В краевых частях массивов развиты монцониты и габбро-монцониты.

В настоящее время большинство геологов, работающих на описываемой территории, принимают схему образования коростенского плу-

тона, предложенную А.А.Полкановым. Согласно этой схеме, основные породы Волынского и Чеповичского массивов представляют собой огромный сложно построенный хонолит, образование которого А.А.Полканов объясняет внедрением магмы основного состава в древние породы гнейсово-мигматитового комплекса. Внедрение магмы происходило в две интрузивные фазы. В первую фазу /подфаза "а", по А.А.Полканову/ в ослабленную зону земной коры, имевшую ССЗ простирание, интродировали краевые порции магмы, давшие габбро и нориты. Впоследствии /подфаза "б"/ по этим же каналам, в не совсем еще остывшую массу плутона, интродировала основная масса магмы, давшая габбро-анортозиты и анортозиты. Одновременно породы краевых комплексов были опущены на глубину и лишь участками сохранились на краю плутона. Во вторую фазу внедрилась магма гранитов-рапакиви и их разновидностей, а позже по трещинам внедрились дайковые породы /порфиры, волыниты/ в виде различных по форме и размерам тел. Кровлей для интрузивных пород коростенского комплекса служила древняя осадочно-эффузивная толща низов овручской серии.

Анортозиты / $\text{vs Pt}_2$ / являются наиболее древними среди основных пород, т.к. неоднократно встречаются в обнажениях в виде ксенолитов среди габбро и габбро-анортозитов или секутся последними. В ряде мест анортозиты образуют с этими породами постепенные взаимопереходы без резких контактов. Они встречены во всех крупных массивах основных пород в виде небольших изометричных тел размером до 50 x 100 м. Макроскопически анортозиты представляют собой породу светло-серую до серой, крупнозернистую до гигантозернистой, с прекрасно ирризирующим полевым шпатом. Структура породы гипидиоморфно-зернистая. Минералогический состав: плагиоклаз /90-98%/ в кристаллах размером 1-20 см. Плагиоклаз отвечает лабрадор-андезину (№ 43-48, лабрадору (№ 53-55) и доходит до лабрадор-битовнита (№ 58-59). Показатели преломления у зонарных кристаллов часто неодинаковые,

более кислые разновидности чаще всего встречаются в центральной части кристаллов. Плагиоклазы сдвойничены по альбитовому и карлсбадскому законам. Темноцветные минералы представлены редкими зернами оливина, ромбических и моноклиновых пироксенов, а также роговой обманки, чашуйками биотита, хлорита и т.д. Рудные минералы встречаются редко /до 1-2%/ и представлены ильменитом, пиритом, пирротинном. Размер зерен рудных минералов 2-3 мм.

Габбро-анортозиты / $\text{vs Pt}_2$ / являются наиболее распространенными из всех основных пород, представляя собой крупнозернистую порфиридовидную темноокрашенную породу. Размер порфиридовидных выделений достигает 5-7 см. Под микроскопом структура породы порфиридовидная гипидиоморфнозернистая или псевдидиоморфнозернистая. Порода состоит из идиоморфного плагиоклаза и ксеноморфных темноцветных минералов. Плагиоклазы составляют 70-90% всей породы, принадлежит к ряду андезин-лабрадора и битовнит-лабрадора и представлены таблитчатыми кристаллами, сдвойниченными по альбитовому и карлсбадскому законам. На отдельных участках плагиоклазы соссюртизированы. Пироксены /1-10%/ в основном представлены диаллагом, реже - гиперстеном или энстатитом. Оливин встречается довольно редко в виде ксеноморфных зерен, замещенных серпентинитом, нонтронитом и др. Рудные минералы /1-3%/ представлены единичными зернами и гнездами ильменита, пирита, пирротина.

Габбро, габбро-нориты, нориты / $\text{vs Pt}_2$ / представляют собой темно-серую до черной, мелко- и среднезернистую породу. Среди данной группы можно выделить лейкократовое и меланократовое габбро. Описываемые породы встречаются чаще всего в краевых частях массивов. Форма порфиридовидных выделений таблитчатая или слегка округлая. Минералогический состав габбро сходен с составом других основных пород, но в них встречаются чаще основные плагиоклазы типа лабрадора и битовнита и значительно большее количество оливина, пироксенов и других темноцветных минералов.

Плагиоклазы часто соспиритизированы. Диаллаг встречается чаще гиперстена и энстатита; последнего довольно много лишь у норитов. Роговая обманка в виде неправильных зерен нередко образует цепочки вокруг оливины или пироксенов. Рудные минералы чаще всего представлены ильменитом /3-5%, но встречаются также титано-магнетит, пирит, пирротин, халькопирит.

Монциты и габбро-монциты / $\epsilon\text{Pt}_2$ / не имеют широкого развития в пределах описываемого района и встречаются лишь в периферических частях массивов основных пород, в приконтактовой зоне с гранитами коростенского типа, в виде узких тел неправильной формы, вытянутых вдоль контакта с гранитами. Пространственно монциты тяготеют к участкам развития габбро. Монциты, кварцевые монциты и габбро-монциты встречаются совместно и образуют между собой постепенные переходы. Породы этой группы отличаются большим непостоянством состава, что выражается в различном количественном содержании калиевого полевого шпата, кварца и темноцветных минералов. Макроскопически монциты и габбро-монциты представляют собой серые до темно-серых, средне- и мелкозернистые породы, с редкими порфиroidными выделениями табличек плагиоклазов и нередко заметными количествами розового калиевого полевого шпата. Структура гипидиоморфнозернистая с элементами габбровой и офитовой. Минералогический состав: плагиоклаз - 60%, представленный рядом олигоклаз - основной андезан / $\#$  22-49/, микроклин /10-15%, в зернах размером 0,3-0,5 мм, пироксены /12-15% - диаллаг и реже - гиперстен. В меньшем количестве присутствует биотит /3-5%, зеленая роговая обманка, оливин. Акцессорные минералы представлены апатитом, а рудные - небольшими количествами ильменита.

Кислые породы коростенского комплекса

Эта группа пород на описываемой территории развита наиболее широко и представлена разнообразными гранитами типа рапакиви.

Они имеют очень близкий минералогический и химический состав и связаны друг с другом постепенными переходами. В гранитах наблюдаются ксенолиты гнейсов, пород кировоградско-житомирского комплекса, овручской серии /?/, габбро-анортозитов и т.д. В свою очередь, эти породы прорываются жилами гранитов. Для гранитов этой группы характерны идиоморфный облик кварца и нередко его ассоциация с фаялитом, а также ромбическими и моноклиновыми пироксенами, овоиды калиевых полевых шпатов, свойственные для всех рапакиви, и обычно микропегматитовые структуры. Иногда в породах встречаются флюорит и касситерит, очень часто - циркон. В химическом отношении все граниты комплекса характеризуются очень небольшим содержанием  $\text{MgO}$ , иногда сравнительно большим количеством окислов железа и резким преобладанием  $\text{K}_2\text{O}$  над  $\text{Na}_2\text{O}$ . Для пород этой группы несвойственны мигматиты.

Среди кислых пород коростенского комплекса различают типичное рапакиви, представляющие собою роговообманково-биотитовый гранит с характерной порфиroidной текстурой, с овоидами калиевого полевого шпата и с плагиоклазовыми оболочками, и рапакивиподобные граниты, структура которых не всегда бывает порфиroidной. По минералогическому составу различают биотитовые и биотито-роговообманковые разновидности. Кроме того, микроструктура гранитов бывает пегматитовая, гранофировая и гипидиоморфнозернистая.

В связи с таким строением еще в 1924 г. Н.И.Безбородько среди рапакивиподобных гранитов выделил несколько типов, отличающихся друг от друга по минералогическому составу, текстуре, структуре и дал им различные местные названия. В пределах заснятого района Н.И.Безбородько выделил рессоховский, коростенский, степановский и пержанский типы рапакивиподобных гранитов. В настоящее время следует несколько пересмотреть и дополнить предложенное Н.И.Безбородько в 1924 г. деление гранитов коростенского комплекса.

Граниты - рапакиви /  $\text{TrPt}_2$  / развиты в юго-восточном углу листа, в бассейне р.Тростяницы, где они образуют единое поле с соседним малинским полем рапакиви. Небольшое тело гранитарапакиви встречено также у с.Костюшки. Макроскопически порода зеленовато-серая до серой, крупнозернистая, с крупными /4-5 см/ оводами зонального полевого шпата, в которых центральная часть представлена микроклином, а периферия сложена олигоклазом или альбито-олигоклазом. Минералогический состав: микроклин-пертит /35-50%/, плагиоклаз /2-12%/, кварц /40-45%/, роговая обманка /3-5%/, биотит /1-2%/. В единичных зернах встречаются оливин, киевит, флюорит, циркон, ильменит.

Граниты рассоховские (  $\text{Tr}^1\text{Pt}_2$  ) развиты в основном в северо-восточной части описываемого листа. Они контактируют с северным и частично южным краями Чеповичского габбро-анортозитового массива, охватывая значительную площадь, и являются рапакивиподобными. На востоке эти граниты выходят за пределы листа. Минералогический состав породы аналогичен граниту-рапакиви. Макроскопически эти граниты среднезернистые, серые с розоватым и зеленоватым оттенком. Кварц в породе темно-серый идиоморфный. Зерна его собраны вокруг зерен полевых шпатов в виде четких петель, венчиков и цепочек. Биотит в породе иногда преобладает над роговой обманкой. Овоиды полевых шпатов, как правило, небольшие, зональные, с микроклином в центральной части и олигоклазовой оболочкой. В мелкозернистых частях гранита, которые пересекаются аплитами, нередко встречается значительное количество альбита /с.Закусицы, Тартак, Вязовка/.

Граниты коростенские /  $\text{Tr}^2\text{Pt}_2$  / наиболее широко развиты и занимают центральную часть коростенского плутона.

Они характеризуются довольно непостоянным минералогическим составом

и микропегматитовой структурой. Макроскопически граниты среднезернистые до мелкозернистых, с мелкими овоидными или таблитчатыми порфиоровидными выделениями микроклин-микрпертитов. Цвет породы розовый, с глубиной переходит в розовато-серый. Кварц в коростенском граните так же идиоморфен, как и в остальных разновидностях, но более мелкий, окраска его серая, более светлая, чем у рассоховского гранита. Коростенские граниты у западного контакта с Волынским габбро-анортозитовым массивом особенно богаты штокообразными пегматитовыми телами с кристаллами мориона, топаза, берилла. Количественный минералогический состав коростенских гранитов аналогичен гранитам других разновидностей.

Граниты норинские /  $\text{Tr}^4\text{Pt}_2$  / очень сходны с рассоховскими чернокварцевыми гранитами. Они встречаются на большой площади в естественных обнажениях и вскрыты рядом карьеров в междуречье рр.Норинь и Моманица, Полчанка и Жерев и т.д.

Макроскопически граниты темные розовато-серые, в основном, среднезернистые, с зональными овоидами полевых шпатов размером 1 - 2,5 см. Цвет кварца темно-серый до серого, но в общем более светлый, чем у рассоховских гранитов. Наблюдается постепенное осветление кварца по направлению с востока на запад. Кварц идиоморфен, вокруг зерен полевого шпата образует венчиковые структуры. Темноцветные минералы представлены равными количествами роговой обманки и биотита. Оливин и пироксены встречаются гораздо реже чем в остальных разновидностях гранитов этой группы. Для норинских гранитов характерна микропегматитовая структура и мirmekитизация полевых шпатов.

Граниты степановские /  $\text{Tr}^5\text{Pt}_2$  / несколько отличаются от остальных гранитов коростенского плутона. Они розовые до розовато-серых, биотито-роговообманковые, равномерно - крупнозернистые, безовоидные, часто с микропегматитовыми структурами.



Кварц в породе серый идиоморфный. Этот гранит развит в верховьях р. Жерев и по р. Кремно. Количественный минералогический состав породы аналогичен гранитам-рапакиви.

Пержанские граниты /  $\gamma^6 \text{Pt}_2$  / на территории листа занимает очень небольшую площадь к северо-западу от с. Рудня Озерянской. По минералогическому составу они не отличаются от других гранитов коростенского комплекса, но в большинстве случаев являются катаклазированными и подвергались кали-натровому метасоматозу. Граниты средне- и крупнозернистые, почти не порфировидные, розовато-серые, с серым до светло-серого кварцем, который угасает волнисто или мозаично. Кроме биотита и роговой обманки, в породе часто встречается лепидомелан.

Гранит-порфиры /  $\gamma^6 \text{Pt}_2$  / пользуются широким распространением лишь в верховьях р. Жерев у сс. М. и Б. Дивлин. Они характеризуются непостоянным составом за счет ассимиляции гнейсов, кварцитов и др. пород. Макроскопически эти породы розовато-серые до серых, с ясно выраженными небольшими, часто таблитчатыми порфировидными выделениями розового калишпата. Структура породы микропегматитовая. Основная масса породы состоит из кварца и полевого шпата. Темноцветные минералы представлены большей частью биотитом, а также сильно измененными зернами роговой обманки.

Пегматиты. Встречаются во всех разновидностях гранитов коростенского плутона, но особенно много пегматитовых тел находится вдоль западного контакта коростенских /  $\gamma^6 \text{Pt}_2$  / гранитов с габбро-анортозитами Волынского плутона / с. Писаревка /. Пегматиты встречались также по р. Жерев / с. Млыны / и по рр. Тростяница и Рихта, у восточного контакта Волынского габбро-анортозитового массива. Форма пегматитовых тел различная, но преобладает штокообразная; размеры тел в большинстве случаев небольшие. Пегматиты коростенских гранитов полнодифференцированные, принадлежат к топазо-берилло-мо-

риновому типу. От периферии к центру зоны в пегматите выделяются следующие зоны: 1/ аплитовая, 2/ графических структур, 3/ блоковых структур /полевошпатовая/, 4/ кварцевое ядро и 5/ занорыши с кристаллами мориона, топаза, изредка - берилла. Вес кристаллов мориона достигают десятков и сотен килограмм, топаза - иногда десятков килограммов. Полевые шпаты в пегматитах представлены микроклином, иногда мелкими кристалликами адуляра и альбитом. Кварц отличается различной окраской, но преобладает дымчатый кварц и морион. Топаз встречается бесцветный и голубых, винно-желтых и розовых цветов. Из след в графической зоне встречается биотит и изредка цинвальдит. Акцессорные минералы представлены единичными зернами ильменита, магнетита, пирита, флюорита.

Кварцевые порфиры /  $\pi \text{Pt}_2$  / представляют собою эффузивную фазу интрузии гранитов коростенского комплекса. Они развиты вдоль всего южного контакта овручской осадочно-эффузивной серии с рапакивиподобными коринскими гранитами, в виде субширотной полосы шириной до 2,5-3 км. Кварцевые порфиры залегают под толкачевскими песчаниками и в пределах более изученной южной части падают на север под углом 12-15°. Мощность порфиров не вполне выяснена, но у с. Збранки их мощность по скважинам установлена в 90-100 м. а у с. Велодники достигает 180 м. У сс. Усово и Кореневка порфир цементирует обломки песчаников или гальку конгломератов толкачевской свиты, проникая не только в цемент, но и в самую гальку. Очевидно, как предполагала М.И. Ожегова, излияния кварцевых порфиров проходили многократно. Макроскопически кварцевый порфир представляет собой породу темно-серого, зеленоватого, кремового или сургучно-красного цвета с афанитовой основной массой и небольшими таблитчатыми порфировидными выделениями серовато-розового и красного микроклина-пертита размером 0,5-0,7 см. Порфировые включения представлены чаще всего зернами очень темного стекловидно-

го кварца размером до 0,5 см. В с.Збреньки в кварцевом порфире наблюдается очень много сургучно-красной "яшмы"<sup>X/</sup>, выполняющей трещины в кварцевом порфире.

Под микроскопом основную массу кварцевого порфира составляют кварц, калиевый полевой шпат, кислый плагиоклаз, реже - биотит. Полевой шпат основной массы местами полностью замещается агрегатами чешуек пиррофиллита. Иногда пиррофиллитом замещаются также и порфировидные выделения полевого шпата, а основная масса породы цементируется халцедоном и пиррофиллитом. Химический анализ кварцевого порфира подобен анализам гранитов коростенского комплекса (см. таблицу).

Диабазовые порфириты (волнисты  $\beta\mu\text{Pt}_2$ ) в районе работ имеют крайне ограниченное распространение, встречаются обычно по краям массивов основных пород среди кировоградско-житомирских гранитов и гралитов коростенского комплекса в виде крутопадающих маломощных (2-10 м) даек длиной до 50-100 м. Простирание даек различное, падение близкое к  $90^\circ$ . Макроскопически диабазовые порфириты представляют собой породу массивного сложения, тонкозернистую, зеленовато-серого, почти черного цвета с крупными порфировидными выделениями таблитчатого плагиоклаза. Размер вкрапленников в среднем 2-3 см, но изредка достигает 5-6 см.

Под микроскопом структура породы офитовая, реже - гипидиоморфнозернистая с элементами офитовой. Основная масса породы сложена беспорядочно расположенными лейстами плагиоклаза /олигоклаза/, которые имеют чаще всего ровные края и четко ограничены. Простран-

<sup>X/</sup> По-видимому, это - обломки шлаковой корки периферической части лавового /порфирового/ покрова.

ство между лейстами плагиоклаза выполнено значительно непрозрачными зернами пироксена, роговой обманки, чешуйками биотита и рудным минералом - ильменитом.

В пределах коростенского интрузивного плутона щелочные сиениты ( $\text{KPt}_2$ ) впервые встречены в 1940 г. В.С.Соболевым (39) на правом берегу р.Тростяницы у с. Гута Потиевская. Впоследствии эти породы были выявлены Г.М.Корвниченко у сел Писаревка, Зубринка и др., В.И.Барташевским у с.Михайловки, И.В.Череватюком у с.Пугачевки. Сиениты нигде не встречаются большими массивами. Наибольшие тела их встречаются по р.Тростянице. Генетически сиениты тесно связаны с гранитами-рапакиви, по отношению к которым они являются более поздними - результатом метасоматического обогащения щелочами гранитов по зонам трещиноватости. Макроскопически щелочные сиениты представляют собой средне- и крупнозернистую породу, иногда порфировидную, красного или буроватого цвета, почти бескварцевую. Минералогический состав: микроклин - пертит /50%/, альбит /к 5-7%/, кварц /8-10%/, эгирик /4-6%/, изредка щелочной амфибол из ряда арфедсонит-риббекита. Акцессорные минералы: циркон, сфен, пироклор.

#### Белокоровичская свита песчаников и конгломератов /Pt<sub>2</sub>?<sup>6</sup> /

Описываемые породы встречены в северо-западном углу дна, между сс.Белокоровичи и Усово, в виде двух субпараллельных полос северного простирания. Падение песчаников различное, от  $0-5^\circ$ /Белокоровичи/ до  $40-45^\circ$  на запад /сс.Озеряны, Топильяны и т.д./ . Соединяясь у с.Белокоровичи, эти две полосы кварцито-песчаников и конгломератов белокоровичской свиты выходят во многих местах на дневную поверхность в виде гривок и развалов /Озерянская, Топильянская и Белокоровичская возвышенности/ шириной от 200-300 м до 1,5-2 км. Песчаники разрабатываются несколькими карьерами /Дровяной Пост и др.

Результаты химических анализов кристаллических пород

	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13	14
SiO <sub>2</sub>	52,96	70,00	54,09	53,26	52,15	55,98	72,54	76,68	73,18	74,69	69,46	72,96	64,65	52,36
TiO <sub>2</sub>	1,06	0,33	1,13	0,71	-	2,65	0,33	0,16	0,28	0,24	0,47	0,20	0,61	2,85
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	18,85	13,25	20,09	22,78	25,59	11,17	15,90	12,45	13,62	12,09	14,30	13,26	13,37	12,22
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,93	0,32	1,07	6,27	5,65	2,68	0,37	1,24	0,18	1,15	0,83	1,32	4,23	4,46
FeO	6,54	2,14	4,36	-	-	9,62	0,60	0,48	1,93	1,52	2,67	1,65	0,95	10,04
MnO	0,06	0,05	0,08	-	-	-	0,02	-	0,02	0,02	-	0,02	0,01	0,13
MgO	3,79	1,72	2,95	3,90	2,47	3,03	0,30	0,45	0,60	0,71	0,49	0,51	0,54	3,55
CaO	6,98	2,08	12,00	5,40	6,30	6,81	1,00	0,79	1,43	1,12	2,00	0,44	1,73	5,80
Na <sub>2</sub> O	2,07	3,75	3,85	5,95	5,54	3,15	2,92	3,00	2,66	2,66	1,93	1,50	6,49	3,63
K <sub>2</sub> O	2,22	4,85	1,08	1,21	1,58	2,53	4,54	2,50	5,20	5,11	5,96	6,06	5,34	1,49
SO <sub>3</sub>	0,62	-	-	-	-	-	сл	0,26	-	-	0,02	-	-	-
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	1,53	0,24	-	-	-	-	сл	1,04	-	-	сл	-	-	1,30
Н <sub>2</sub> О	0,11	1,42	0,40	1,03	0,40	-	1,40	0,16	0,09	0,16	0,16	0,17	0,21	3,25
н.п.п.	3,14	-	-	-	-	-	-	0,60	0,56	0,32	1,61	1,47	0,18	-
Сумма	100,06	99,85	101,10	100,51	99,68	98,22	99,92	99,81	99,75	99,79	98,76	99,39	100,31	100,33

Числовые характеристики по А.Н.Заварицкому

a	8,40	14,80	10,40	15,30	15,20	10,50	12,50	9,70	12,90	12,70	12,90	11,60	19,90	10,30
c	9,30	1,10	8,60	6,80	8,10	2,60	1,20	0,90	1,70	1,30	2,50	0,50	3,20	3,10
b	15,20	6,30	16,80	14,90	14,10	21,90	6,90	6,60	4,10	3,70	5,30	7,80	3,90	23,70
v	67,10	77,40	64,20	62,90	62,50	65,00	79,40	82,80	81,20	82,20	79,30	80,10	73,00	62,80

a'	-	-	-	17,80	32,90	-	80,90	67,00	30,60	7,10	24,00	56,40	-	-
f'	50,80	35,40	31,40	36,60	36,10	51,50	12,40	22,00	45,10	62,50	61,00	33,30	27,10	57,35
m'	46,30	43,70	30,60	45,50	30,90	23,00	6,60	11,00	24,20	30,30	15,00	10,30	22,00	25,70
c'	2,90	20,80	38,00	-	-	25,40	-	-	-	-	-	-	50,80	16,95
n	59,20	54,00	83,80	88,10	84,10	66,50	48,70	66,00	43,50	44,30	32,00	26,90	61,00	78,50
q	+8,10	+14,7	-1,00	-11,50	-13,40	+6,40	+32,60	+45,80	+34,70	+37,80	+39,30	+36,50	-0,50	+2,60

1 - гнейс биотито-плагноклазовый инъекционный (в скважине), с.Топильня; 2 - гранит розово-серый, порфирированный (кировоградский), с.Беги (Вадимов, 1950ф); 3 - габбро-анортозит, с.Лесовщина (Вадимов, 1950ф); 4 - габбро, с.Добрынь (Вадимов, 1950ф); 5 - габбро-норит, с.Васьковичи (Соболев, 1936ф); 6 - монзонит, с.Буки (Безбородько, 1929); 7 - гранит крупнозернистый оvoidный (рапакиви), с.Тростяница (Вадимов, 1950ф); 8 - гранит оvoidный и безовoidный, чернокварцевый (рассоховский), с.Вязовка (в скважине); 9 - гранит мелко- и среднезернистый, оvoidный, с микропегматитовой структурой (коростенский), с.Десятины; 10 - гранит среднезернистый, рапакивидный (коринский), восточнее с.Полч; 11 - гранит крупнозернистый, безовoidный (степановский), с.Рудня Николаевская (Козловская, 1950ф); 12 - кварцевый порфир (в скважине) севернее с.Моданица; 13 - згириновый сиенит, с.Гута Потиевская (Соболев, 1940); 14 - диабазовый порфирит (вольнит), с.Пугачевка (Вадимов, 1950ф).

Песчаники светло-серые, иногда розовато-серые, от мелко- до крупнозернистых, содержат прослои и линзы конгломератов мощностью до 3-5 м. Количество галек в конгломератах очень неравномерное, как и само распределение их в породе. Преобладают гальки размером 1-2 см, но встречаются диаметром до 5-7 см. Форма галек округлая, угловато-окатанная. Петрографический состав галек разнообразен: они состоят из серого кварца, серого, розового и красного песчаника, красного кварцевого порфира и сургучно-красной яшмы, розового пиррофиллитового сланца, изредка - из зеленого серицито-хлоритового сланца и т.д. Интересно отметить, что в описываемых песчаниках и конгломератах пока ни разу не было встречено галек гнейсов, мигматитов или гранитов, в том числе и коростенских. Цемент породы кварцевый со значительной примесью чешуек серицита. Кластический материал представлен почти полностью кварцем. Зерна его имеют неправильные очертания и чаще всего волнистое погасание. На отдельных участках зерна кварца регенерированы и сростаются в агрегаты, вытеснив цемент. Местами между зубчатыми краями кварцевых зерен, размером до 0,5-1 мм, остается тонкая полоска цемента. Из акцессорных минералов встречается сфен, овально-призматические зерна циркона размером до 0,1 мм и изредка мелкие призматические зерна турмалина. Рудные минералы представлены редкими зернами ильменита и лейкоксена.

#### Кора выветривания кристаллических пород

Кора выветривания пород архая и протероя установлена на большей части описываемой территории и развита лишь в местах отсутствия неогеновых, палеогеновых, меловых или среднеюрских осадочных пород. Это обстоятельство позволяет нам датировать образование основной части коры выветривания палеозойским и мезозойским возрастом. Максимальные мощности коры выветривания приурочены к водораздельным участкам. Между долинами рр. Ирши и Тростяницы она достигает 42,5 м, на междуречье Ужа и Ирши - 35,6 м, а в верховьях

рр. Уж и Жерев - 38,0 м. Средняя мощность коры выветривания равна 4-6 м. Первичные каолины часто фиксируются скважинами и лишь изредка они встречаются в обнажениях. Кора выветривания /на гнейсах, гранитах, пегматитах, порфирах/ состоит из трех зон: полной каолинизации, частичной каолинизации и зоны дезинтеграции. Переходы между зонами постепенные. В первичных каолинах четко сохраняются структурно-текстурные особенности материнских пород. Кора выветривания повсеместно характеризуется светло-серым цветом с бурыми охлеженными пятнами за счет окрашивания гидроокислами железа. Она состоит в основном из каолинита и кварца. Кроме того, в ней содержатся хлоритизированные листочки биотита, серицит, реликты полевых шпатов и других темновесных минералов, а также акцессорные и рудные минералы, присущие первичным породам.

#### М Е З О З О Й

#### ЮРСКАЯ СИСТЕМА

Средний отдел /? / / J<sub>2</sub> ? /

Отложения средней юры, предположительно нерасчлененных байосского и батского ярусов, представлены континентальными образованиями - песками и глинами. Они имеют незначительное площадное распространение и вскрыты единичными скважинами в северо-восточной части исследуемой территории, в районе сел Богдановки, Великой Черниговки и Селище. Распространение их связано с наиболее пониженными участками кристаллического фундамента, со склоном его в сторону западных окраин Днепровско-Донецкой впадины.

Байос-батские отложения залегают непосредственно на коре выветривания кристаллических пород, кровлей для них служат образования нижнего и верхнего мела. Глубина залегания колеблется в пределах 27-40 м. Абсолютные отметки кровли изменяются от 76,5 до 110 м, подошвы - от 100 до 115 м. Мощность песчано-глинистой толщи варьирует в пределах от 5,3 до 23,5 м.

Разрез байос-батских отложений не выдержан на всем протяжении; наряду с наблюдающимся переслаиванием глин и песков с мощностью прослоев от 2,1 до 8,2 м, встречаются участки с развятием только глин, либо песков.

Глины серые, темно-серые, песчаные, слабо слюдяные, плотные, с многочисленными отпечатками обуглившейся флоры, книзу становятся почти углистыми. Значительное количество крупных углистых обломков образует прослойки лигнита мощностью до 0,3 м.

Пески серые, темно-серые, мелко-средне- и крупнозернистые, сравнительно реже гравийные, со значительным количеством глинистых частиц - участками заключают в себе тонкие прослойки углистой глины. Гранулометрический анализ песков указывает на их плохую отсортированность. Значительный процент /до 16,45%/ составляют гравийные частицы; количество крупно- средне- и мелкозернистых частиц лежит в пределах 70%-80%, глинистые частицы составляют около 13%. В песках присутствует, кроме кварца, ильменит, лейкоксен, гидрогетит, пирит, циркон, кальцит, каолинит и др.

Возраст вышеописанных отложений определялся палинологом С.Я.Егоровой. В выделенном ею спорово-пыльцевом комплексе главную роль играет пыльца хвойных, представленная формами с воздушными мешками: *Pinus*, *Ficea*, *Podocarpus*, *Cedrus*; без воздушных мешков - *Pagiophyllum*, *Brachyphyllum*. Постоянно встречаются зерна *Ginkgo*, *Cycas*, *Bennettites*. В споровой части комплекса наиболее часто встречаются крупнобугорчатые споры плауна *Sellaginella*, гладкие споры папоротника *Seniopteris*, споры мхов, хвоща и др.

#### МЕЛОВАЯ СИСТЕМА

##### Нижний отдел

Аптский и альбский ярусы /Ст<sub>1</sub>ар-ал/  
Континентальные отложения апт-альбских ярусов залегают почти повсеместно на коре выветривания кристаллических пород и представ-

лены аллювием. Они приурочены к погребенным древним речным долинам, а также к эрозионным понижениям в кристаллическом фундаменте. В кровле их в большинстве случаев залегают отложения сеноманского яруса, а также отложения палеогеновой, неогеновой и четвертичной систем.

Апт-альбские отложения занимают довольно значительную площадь исследуемой территории, хотя распространение их носит островной характер (рис. I). Они вскрыты многочисленными скважинами; единственный выход их на дневную поверхность наблюдается в южной стенке норинского карьера.

Глубина залегания отложений апт-альбских ярусов от поверхности колеблется от 3,0 до 45,0 м. Абсолютные отметки подошвы находятся в прямой зависимости от гипсометрии кристаллического фундамента и лежат в пределах от 97,0 до 215 м, отметки кровли изменяются от 114 до 223 м. Такая большая амплитуда колебаний абсолютных отметок кровли и подошвы объясняется неровностью поверхности кристаллического фундамента. Мощность апт-альбских отложений различна и колеблется от 0,3 до 29 м; средняя мощность составляет 8-10 м.

Континентальная толща сложена серыми, разнозернистыми, в большинстве случаев гравелистыми каолинистыми песками, песчанистыми и углистыми глинами и вторичными каолинами, которые в виде прослоев различной мощности переслаиваются друг с другом. Разрез этих отложений характеризуется невыдержанностью и неоднородностью даже на небольших расстояниях, из него часто выпадает одна либо другая литологическая разность.

Пески серые, темно-серые, изредка углистые, отличаются очень плохой сортировкой. Наряду с большим процентом гравийного материала /до 47,3%/ в них присутствует крупно-, средне- и мелкозернистая фракции, а также глинистое вещество. Характерной особенностью минералогического состава тяжелых фракций как песков, так и всех толщ является повышенное содержание ильменита, местами достигающее до

кондиционного. С апт-альбским ярусом связаны крупные россыпи ильменита Иршинского месторождения. Помимо ильменита в тяжелой фракции песков присутствуют лейкоксен, магнетит, гидрогетит, пирит, сидерит, циркон, рутил, турмалин, ставролит, дистен, андалузит и силлиманит.

Глины составляют довольно значительную часть разреза апт-альбских отложений. Мощность их варьирует в пределах от 0,6 до 6-7 м. По внешнему виду глины серые, темно-серые, зеленовато-серые или черные, пластичные, тонкоотмученные или песчаные, часто углистые, с органическими остатками. Глинистое вещество составляет около 62.5% и представлено каолинитом и монтмориллонитом. В песчаной фракции глин преобладают частицы размером 0,25-0,07 мм /до 18%/.

Вторичные каолины светло-серые, серые, иногда светло-желтого или серовато-желтого цвета, песчаные, занимают самое различное положение среди апт-альбских отложений в их верхней или нижней части и переслаиваются с песками и глинами. Мощность их изменяется от 0,5 до 10,5 м. Образование вторичных каолинов связывается с размывом первичных каолинов и незначительным, очень близким переносом и перетолжением их водными потоками.

Основание для суждения о возрасте континентальной толщи дают спорово-пыльцевые анализы по образцам глин и песков, произведенные Е.Т.Ломовой и С.Я.Егоровой. Возраст вышеописанных отложений Е.Т.Ломовой определялся как верхнеюрский - нижнемеловой. В последнее время С.Я.Егорова определила большое количество пыльцы и спор, принадлежавших различным видам растений апт-альбского возраста. В выделенном ею спорово-пыльцевом комплексе преобладают споры папоротника *Gleichenia*, представленного девятью нижнемеловыми видами, а также встречается пыльца хвойных *Supressasaca*, *Cedrus* с нижнемеловыми видами, споры семейства бобовидных, плаунов и мха.

#### Верхний отдел

Верхний отдел исследуемого района представлен сеноманским и

туронским ярусами.

#### С е н о м а н с к и й я р у с /Ст<sub>2</sub>om /

Отложения сеноманского яруса в большинстве случаев выражены светло-серыми кварцевыми песками со стяжениями кремней; в нижних слоях пески иногда обогащаются глауконитом. Совершенно другой разрез верхнемеловых отложений наблюдается в северо-восточном углу листа, восточнее г.Овруча. Здесь сеноманский ярус представлен мергельно-меловыми породами с кремнями. На сеноманских отложениях без перерыва залегают осадки турона.

Отложения сеноманского яруса трансгрессивно залегают на кристаллических породах и их коре выветривания, а также на апт-альбских образованиях. Кровлей для них служат отложения палеогеновой, неогеновой и четвертичной систем. Наряду с более или менее выдержанным площадным распространением в северной и центральной частях исследованной территории, сеноманские отложения наблюдаются по всему листу в виде оставшихся от последующего размыва изолированных островков /см.рис. I/. Довольно часто они вскрываются в естественных обнажениях на склонах речных долин, а также вскрыты многочисленными скважинами. Сеноманские отложения морского происхождения в данном районе известны давно и описаны во многих местах В.Д.Ласкаревым, С.В.Бельским, П.К.Заморием, В.Я.Лидковским и др.

В.Д.Ласкарев впервые установил коренное залегание кремней и окремненных известняков в долине р.Уж и на основании обнаруженной в них фауны *Ventriculites* sp., *Bryozoa*, *Serpulac*, *Cidaris* sp., *Lima* sp., *Lyoguga* sp. (columba Desh?) отнес эти породы к сеноманскому ярусу. Сеноманские отложения выполняют понижения в кристаллическом фундаменте. Глубина залегания их от 0 до 49 м. Абсолютные отметки кровли изменяются от 131 до 202 м; подошвы - от 116 до 198 м.

Отложения сеноманского яруса подразделяются на две горизонта - нижний и верхний.



Рис. I. Литологическая карта нижне-верхнемеловых отложений

1 - пески кварцевые, серые и темно-серые, разнозернистые, каолинистые; 2 - глины темно-серые и черные, песчаные, плотные; 3 - каолины вторичные; 4 - углистость; 5 - переслаивание глин и песков; 6 - границы распространения отложений нижнего мела ( $Cr_1, sp-al$ ) (а - достоверные, б - предполагаемые); 7 - граница распространения сеноманского яруса ( $Cr_2, sm$ ); 8 - граница распространения сеноманского и туронского ярусов ( $Cr_2, sm+t$ ); 9 - места обнаружения остатков ископаемой флоры; 10 - места обнаружения фауны и микрофауны; 11 - изолинии современной поверхности кристаллических пород и их коры выветривания

Нижний горизонт представлен зелеными, зеленовато-серыми, серыми, мелко- и среднезернистыми, иногда со значительным процентным содержанием крупнозернистого материала глауконитовыми песками. Мощность их не превышает 3-5 м. Среди глауконитовых песков, залегающих под кремнями в районе г. Коростень /с. Человка/, В.Я. Дидковским найдена фауна: *Thecidea* [*Trigonomis*] *elegans* Koenig., *Bryochonella grassiana* Orb., *Ostrea diluviana* Orb., *Exogyra conica* Sew. и др.

Минералогический состав тяжелых фракций песков характеризуется несколько повышенным содержанием глауконита и минералов группы фосфатов.

Верхний горизонт сеноманского яруса сложен кремнями, окремнелыми песчаниками и известняками. Стяжения и конкреции кремней разнообразные по форме и размерам, серого, темно-серого, желтого и бурого цветов, очень крепкие и плотно прилегающие друг к другу. Небольшие промежутки между ними выполнены светло-серым, розоватым, бурым, желтым мелко- и среднезернистым песком. Мощность отложений кремней от 0,2 до 13,0 м.

Вещество кремня состоит из халцедона; в основной массе наблюдаются также зерна кварца неправильной угловатой формы. Под микроскопом структура кремней скрытокристаллическая с редиктами органогенной или разнозернистая.

Окремнелые известняки и песчаники встречаются сравнительно редко. Известняки серые и буровато-серые, органогенные; песчаники - белые, светло-серые, тонкозернистые.

В верхнем горизонте сеноманского яруса Е.А. Николаевской определена следующая макрофауна: *Neithea* sp., *Spondylus* sp. ind., *Rynchonella* sp. ind., *Chlamys* (*Acquiptesten*) *asper* Lamk. и др.

Совершенно иной характер носят сеноманские отложения, встречающиеся скважинами в г. Овруч и к востоку от него, вблизи сс. Мамеч и Со-

лице; здесь они представлены глауконитовыми песками с кремнями, залегающими в низах сеноманского яруса, и мергельно-меловыми породами с кремнями.

Состав мергельно-меловых пород как сеноманского, так и туронского яруса в этом районе одинаковый, поэтому разделение этих ярусов производилось на тех участках, где имелись палеонтологические находки.

#### Туронский ярус /C<sub>2</sub>t /

Представлен этот ярус переслаивающейся толщей мела, мергеля, кремней и известняка. Установить закономерность в смене этих отложений не представляется возможным в связи с незначительностью площади распространения этих пород. Разрез туронских отложений невыдержан. Прослой мела, мергеля и кремней, переслаиваясь друг с другом в различном порядке, имеют разные мощности, которые лежат в пределах 0,3-9 м; окрепелые известняки встречены в разрезе немногих скважин, мощность их сравнительно небольшая - 0,5-2,85 м. Общая вскрытая мощность туронского яруса от 6 до 35 м. Глубина залегания его от поверхности - от 12 до 28 м. Абсолютные отметки кровли изменяются от 111 до 131 м, подошвы - от 37 до 122 м.

Мел белый и серовато-белый, писчий, участками песчанистый, со стяжениями черных кремней; содержание последних достигает иногда 20%. Химические анализы мела указывают на высокое процентное содержание CaCO<sub>3</sub> /до 96%/. Мергель светло-серый, песчанистый, также содержит многочисленные стяжения кремней. Карбонатная часть как мергеля, так и мела состоит из кальцита, присутствующего в виде органических остатков, а также в виде неправильных зерен с угловато-округлыми очертаниями и округлых зерен агрегатной структуры.

Органические остатки составляют большую часть мела и мергеля. Они представлены в большинстве фораминиферами, призматическими иноцератами,

иглочками ежей, а также обломками криноидей, спикулами губок, мшанок, остракодами и позвонками рыб. В мергельно-меловых породах Л.Дигас выделен комплекс фораминифер с наиболее характерными туронскими видами: *Anomalina infrasantonica* Balakh., *A. thalmani* Brotz., *A. ammonoides* (Rss.), *A. moniliformis* (Rss.), *Eouvirgerina regularis* (Kell.), *Reussella turonica* Akimetz., *Bolivinita eouvirgeriniformis* Keller. Нерастворимый остаток мела и мергеля состоит из окварцованных раковин, зерен кварца, глинистых частиц, глауконита и акцессорных минералов.

Наряду с рассеянными в меду и мергеле стяжениями, кремни образуют прослой значительной мощности, до 8-9 м. Цвет кремней внутри черный или темно-серый, снаружи - светло-серый до белого, с белой кварцево-известковистой оболочкой.

Небольшие по мощности прослой окремелого известняка встречаются очень редко и связаны с прослоями кремней. По внешнему виду известняки белые, серовато-белые, плотные, иногда квернозные.

#### КАЙНОЗОЙ ПАЛЕОГЕНОВАЯ СИСТЕМА

##### Эоцен

Отложения бучакских слоев (Pg<sub>2b</sub>) встречаются на небольшом участке в 3,0 км к юго-востоку от с.Усово и представлены углистыми песками, обогащенными органическими остатками. Пески залегают на кремнях сеноманского яруса и перекрываются отложениями четвертичной системы. Мощность их составляет 8,5 м.

Спорово-пыльцевым анализом в углистых песках обнаружены комплексы, которые по-видовому составу пыльцы и спор, а также по их процентному содержанию близки к комплексам бучакских отложений Украины. Основная роль принадлежит пыльце тропических и субтропических растений - восковниковых, тутовых, каштанов, миртовых, лав-



ровых, пальмовых, розоцветных и бегониевых.

Отложения киевских слоев ( $Pg_2^b$ ) сохранились островками в северо-западной части исследуемой площади (сел Жовтневе, Топильня) и в бассейне рек Уж и Ирши.

В бассейне р.Уж эоценовые отложения наблюдаются в виде эрозионных останцов и залегают на размытой поверхности кристаллических пород. Известно несколько таких останцов в сс.Матрице, Пашины, Михайловка, Плещевка и Нижний Тартак. Киевские слои здесь выражены осадками мелководного моря — зеленовато-серыми неравномерно сцементированными глауконитовыми песчаниками с ядрами и отпечатками раковин макрофауны.

В.Я.Дидковский, производя исследования в долине р.Уж, описал выходы опаловых песчаников в х.Нижний Тартак с многочисленными отпечатками и ядрами: *Cardium* sp., *Lucina* sp., *Panopaea* cf. *intermedia* Sew., *Spondylus buchii* Phil., *Cerithium* sp., *Meretrix* sp., *Pleurotoma* sp. и др.

Изолированные островки киевских отложений, залегающие на коре выветривания кристаллических пород, известны в районе сел Добрынь, Буки и Бучки. Нижняя часть их сложена глауконитовыми песками, средняя — кремнисто-глинистыми глауконитовыми, иногда опаловыми песчаниками и верхняя часть сложена песчанистыми глинами. Из собранных отпечатков и ядер макрофауны вышеназванных отложений П.Л.Шульгой определены следующие виды: *Cyprina* sp., *Cardium* sp., *Cytherea* sp., *Cardita* sp., *Lucina* sp., *Spondylus buchii* Phil., *Pseudamussium* cf. *corneus* Sow., *Chlamys* cf. *solea* Desh., *Pecten* cf. *radkiewiczii* Schol. и *Actaeon* cf.

По характеру фауны эти отложения возможно отнести к низам киевских слоев. На поверхности они не наблюдаются, поскольку перекрываются отложениями подтавских слоев и среднего отдела четвертичной системы.

В северо-западной части района проводимых работ, вблизи с.Топильни, окважинами вскрыты опаловые песчаники и пески киевских слоев, впервые обнаруженные А.Н.Козлопской при проведении съемки. Опаловые песчаники под микроскопом имеют псаммито-алевритовую структуру. Порода представлена кластическим материалом /60%/ и цементом /40%/. Кластический материал состоит из угловатых и угловато-окатанных зерен кварца, кроме того в единичных зернах присутствуют: плагиоклаз, биотит, мусковит, микроклин, глауконит и гиперстен. Цемент песчаников базальный, опаловый. В нем различаются сликулы губок и фораминиферы.

Пески киевских слоев зеленовато-серые, желтовато-серые, мелкозернистые, со значительным содержанием глинистых частиц /до 18.5%/. Минералогический состав тяжелых фракций песков довольно равнообразен, в значительном количестве присутствуют: ильменит, лейкоксен, пирит, дистен, силлиманит, андалузит, ставролит, турмалин, циркон, рутил, гранат, роговая обманка и глауконит.

В киевских песчаниках района с.Топильня Е.Н.Николаевской определены следующие виды макрофауны: *Lucina gracilis* Nyst, *Corbula ficus* Sol., *Chlamys* (*Aequipecten*) cf. *volkolevi* Klusch., *Ostrea* sp. ind., *Cardita* (*Venericardia*) ex gr. *domgeri* Sek., *Pseudamussium* cf. *corneum* Sow., *Corbula acuta* Klusch., *Solen* sp. и др. Гораздо раньше М.В.Ярцевой в опаловых песчаниках этого же района определена фауна, совершенно отличная от приведенной выше, которая представлена, в основном, нуммулитами: *Nummulites* ex gr. *Vasoue*, *Leym* (B), *Nummulites* aff. *chavannesi* de la Harpe, *Nummulites* Bouilley Vor., *Rutimeyre* de la Harpe, *Nummulites* sp. Приведенная фауна характерна для верхов верхнего и нижнего олигоценна. Таким образом, киевские слои в северо-западной части листа представлены своей верхней частью.

## Олигоцен

Морские отложения харьковских слоев (Р<sub>3</sub>h<sub>1</sub>) встречаются сравнительно редко. К ним отнесены кварцево-глауконитовые пески, глины, алевроиты, трепеловидные породы и песчаники. Ввиду отсутствия фауны отнесение этих пород к харьковским слоям можно считать недостаточно обоснованным. Исключение составляют песчаники с растительными остатками, встречающиеся в районе г.Точильницы, оз. Дикое и др.

Распространение харьковских отложений носит островной характер. Они встречены восточнее г.Обруча, в районе сел Белокоровичи, Бучманы, вблизи сел Забранное, Добрынь. Восточнее г.Обруча, в пределах северного склона Украинского кристаллического щита, песчано-глинистые осадки харьковских слоев подстилаются сеноман-туронскими отложениями; абсолютные отметки кровли и подошвы здесь самые минимальные. В районе сел Забранное и Добрынь вышеописанные отложения несогласно залегают на размытой поверхности нижнемеловых образований. Абсолютные отметки поверхности в этом районе, а также возле сс.Белокоровичи и Бучманы, высокие. Отметки подошвы лежат в пределах 112-180 м, кровли - 115-186,3 м. Общая максимальная мощность харьковских отложений составляет 10,4 м. Среди пород харьковских слоев преобладают пески серые, зеленовато-серые, зеленоватые, сладистые, очень глинистые. По гранулометрическому составу пески мелкозернистые, с большим количеством глинистых частиц /до 20,2% и больше/. Сравнивая минералогический состав тяжелых фракций песков сеноманского яруса, киевских и харьковских слоев, можно отметить характерное для последних повышенное содержание дистена, андалузита, ставролита, турмалина, циркона, рутила, граната и лейкоксена. Глины серовато-зеленые, пластичные, песчаные, иногда с катунчиками трепеловидной породы встречены единичными скважинами восточнее г.Обруча. Здесь же встречена трепеловидная порода светло-серого до белого цвета, очень легкая,

пористая, в виде прослоя мощностью до 1,5 м. Трепеловидная порода сложена опаловым материалом, наряду с этим в ней присутствуют глинистые частицы, а также зерна глауконита и карбонатного вещества.

Среди пород харьковских слоев особое положение занимают песчаники с растительными остатками хорошей сохранности /г.Точильница, оз.Дикое/. В районе г.Точильницы они в виде эрозионного останца залегают на размытой поверхности кристаллических пород. В районе оз.Дикое, сел Могильно и Рудни Могилянской такие же песчаники наблюдаются не в коренном залегании, а в виде небольших глыб, разбросанных по полю. Песчаники серые, мелко- и среднезернистые, от слабоцементированных до окремнелых, пронизаны многочисленными пустотами, которые остались на месте растительных остатков.

Флору песчаников с.Могильно и оз.Дикое определяли многие исследователи. Одним из первых можно отметить И.Шмальгаузена. Впоследствии флора этих пород определялась А.Н.Криштофовичем, Н.В.Пиленовой и др. Большинство определенных ими до вида родов сближает флору с.Могильно и оз.Дикое с олигоценовой.

Таким образом, отложения флороносных песчаников можно считать прибрежной фацией харьковского моря.

## НЕОГЕНОВАЯ СИСТЕМА

### Миоцен

Полтавские слои (N<sub>1</sub>p<sub>1</sub>) довольно широко распространены на восточной окраине исследованной территории. Они также сохранились от размыва в четвертичное время на многих участках площади листа. Отложения полтавских слоев представлены белыми, мелкозернистыми, каолинистыми песками, мелкозернистыми песчаниками и вторичными каолинами.

Вскрываются описываемые отложения многочисленными скважинами, а также естественными обнажениями. Полтавские отложения залегают

на харьковских слоях, либо на нижне-верхнемеловых образованиях, изредка на коре выветривания кристаллических пород. В кровле их в большинстве случаев лежат глины средне-верхнесарматского подъяруса, а также пески и суглинки четвертичной системы. Мощность описываемых отложений колеблется в пределах от 0,5 до 15 м.

Максимальным развитием пользуются белые, светло-серые, реже желтоватые и бурые мелкозернистые каолиновые пески, чаще всего однородные, неслоистые. В верхней части слоев пески часто обожженные. В тяжелой фракции полтавских песков присутствуют, в основном, те же минералы, что и в подстилающих отложениях, характерным лишь является отсутствие пироксена, незначительное количество роговой обманки и эпидота. Легкая фракция характеризуется полным отсутствием полевых шпатов. Минералы тяжелой и легкой фракции хорошо окатаны. В основном можно отметить чисто кварцевый состав песков.

Песчаники залегают в виде линз или прослоев как в низах толщи песков, так и в кровле их. Выходы песчаников на дневную поверхность наблюдаются в районе сел Слобода Шоломковская, Шоломки, Гошев и Потаповичи. Песчаники белые, мелкозернистые, в разной степени сцементированные, на отдельных участках очень плотные, окварцованные. Под микроскопом структура их чаще всего регенерационная, цемент контактово-поровый. Минералогический состав песков и песчаников почти не отличается друг от друга.

Вторичные каолины залегают в большинстве случаев в низах полтавской свиты. Распространены они вблизи сел Дидковичи, Сарновичи, Межиричи, Обиходы и севернее г. Коростеня. Вторичные каолины белые, светло-серые, светло-желтые, иногда с большим количеством прослоев, окрашенных гидроксидами железа в охристо-желтый цвет, представляют собой плотную глину, часто совсем без зерен кварца. Небольшие по мощности прослойки вторичных каолинов встречены среди белых кварцевых песков. Вторичные каолины в некоторых случаях заключают в себе прослой песчаника.

С а р м а т с к и й я р у с  
С р е д н е - и в е р х н е с а р м а т с к и й  
п о д я р у с ы /  $N_{1}^{S_{2+3}}$  /

К ним отнесены отложения, известные под названием горизонты пестрых глин. Глины залегают на полтавских слоях, а в местах отсутствия их - на более древних осадочных образованиях, вплоть до коры выветривания. Они развиты почти исключительно в восточной части исследуемой площади, сохранившись на водораздельных пространствах рек Норини и Жерева, Уж и Ирпи. Абсолютные отметки подошвы лежат в пределах от 124 до 187 м, кровли - от 140 до 190 м. Мощность пестрых глин изменяется от 1,0 до 28 м.

Глины характеризуются разнообразной окраской: темно-серые, черные, светло-серые, зеленовато-серые с охристыми, коричневатожелтыми, буровато-серыми пятнами и разводами. Хорошо отмученные, жирные на ощупь глины могут сменяться сильно песчанистыми, мелкокомковатыми. В виде включений небольших размеров иногда в них наблюдаются известковистые стяжения и мелкие, железисто-марганцевые бобовины. Минералогический состав глин представлен бейделлитом, монтмориллонитом и каолинитом. Состав тяжелой фракции глин характеризуется повышенным содержанием гидрогетита, а также сидерита. По механическому составу глины песчанистые. Среднее содержание песчаных частиц достигает 27,5%.

В низах толщи пестроокрашенных глин иногда встречаются пески. Максимальная мощность их достигает 8 м. Пески бурого, желтоватобурого, иногда серого цвета, мелкозернистые, реже - среднезернистые, очень глинистые.

Пестрые глины содержат очень редко органические остатки. В районе с. Селище в глинах встречена фауна, определенная Е.И. Николаевской, как *Ervillea* sp., *Hydrobia* cf. *nirataimensis* Kolesn.

Последняя характерна для нижнего и верхнего сармата. Для установ-

ления более точного времени образования пестрых глин этих находок недостаточно, поэтому возраст глин принимаем как верхне-среднесарматский.

#### ЧЕТВЕРТИЧНАЯ СИСТЕМА

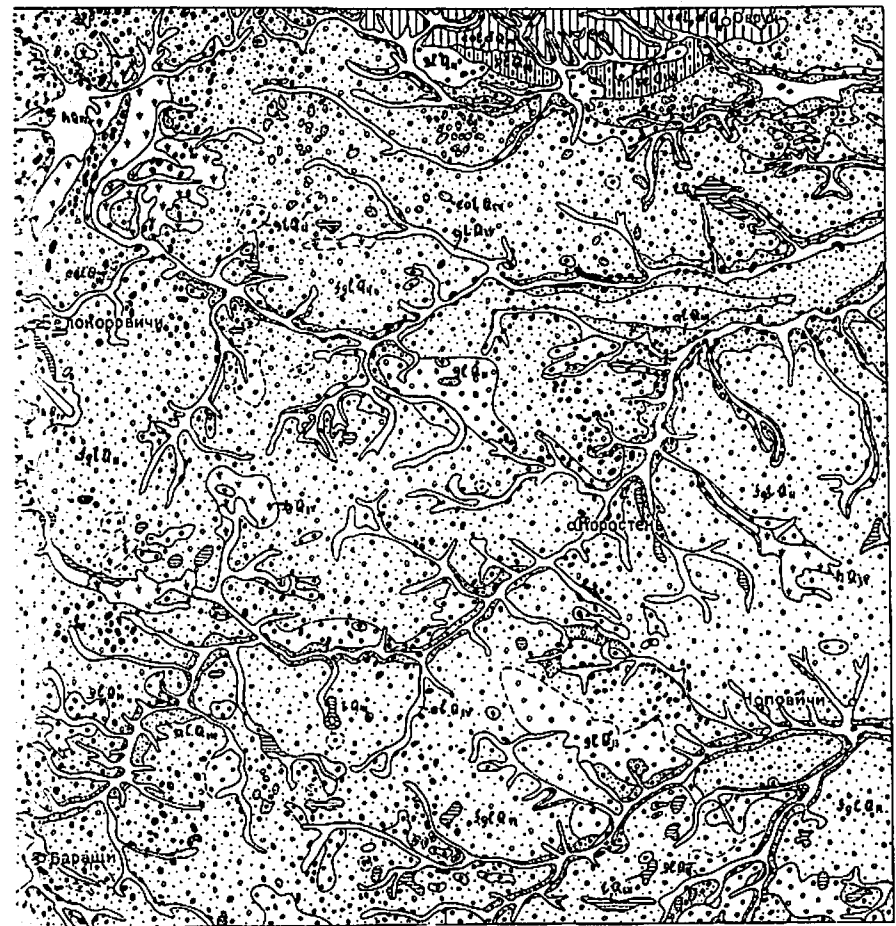
Отложения четвертичной системы развиты сплошным покровом на всей территории листа. Отсутствуют они лишь в местах непосредственных выходов на дневную поверхность кристаллических пород. Мощность четвертичных отложений колеблется от 0 до 34,0 м, причем минимальные мощности приурочены к долинам рек и балок, а максимальные – к водораздельным участкам. В строении четвертичного покрова принимают участие самые разнообразные генетические типы отложений: ледниковые, озерно-ледниковые, водно-ледниковые, эолово-делювиальные, аллювиальные, озерные и элювиальные (рис. 2). Ледниковые, водно-ледниковые и эолово-делювиальные отложения явно превалируют. Остальные носят подчиненный характер. В возрастном отношении толща четвертичных отложений подразделяется на четыре отдела: нижний, средний, верхний и современный.

#### Нижний отдел

К нижнему отделу отнесены бурые глины, встречающиеся у юго-западной окраины с.Будиловка. Это плотные, пластичные глины бурого или серовато-бурого цвета. Мощность их 2 м. Залегают они на пестрых сарматских глинах и перекрываются подморенными водноледниковыми песками.

#### Средний отдел

Отложения среднего отдела пользуются довольно широким распространением по всей территории листа и отличаются большим разнообразием генетических типов: озерно-ледниковые, водно-ледниковые /fglq<sub>II</sub>/ и ледниковые /glq<sub>II</sub>/. Подморенные озерно-ледниковые и водно-ледниковые отложения в центральной, восточной и южной частях исследуемой территории фиксируются скважинами, а в пределах Словечан-



км 0 10 20



рис.2. Карта четвертичных отложений

Современный отдел (Q<sub>IV</sub>): 1 – аллювиальные отложения речных русел, пойм и днц балок – галька, пески, супеси, суглинки (alq<sub>IV</sub>); 2 – эоловые отложения – пески (eolq<sub>IV</sub>); 3 – болотные отложения (bq<sub>IV</sub>); 4 – пролювиальные отложения – суглинки, супеси, мелкозернистые кварцевые пески (plq<sub>IV</sub>). Верхний отдел (Q<sub>III</sub>): 5 – озерные отложения – суглинки зеленовато-серые (lq<sub>III</sub>); 6 – эолово-делювиальные отложения – палевые, желто-палевые лессовидные суглинки (eol, dq<sub>III</sub>); 7 – аллювиальные отложения I и II надпойменных террас и синхронные им отложения балок и проходных долин – пески, супеси, суглинки (alq<sub>III</sub>). Средний отдел (Q<sub>II</sub>): 8 – водно-ледниковые отложения – разнозернистые кварцевые пески часто с галькой (fglq<sub>II</sub>); 9 – ледниковые отложения – морена Днепровского ледника – суглинки, глинистые пески с валунами и галькой (glq<sub>II</sub>). 10 – дочетвертичные образования; 11 – границы распространения генетических типов четвертичных отложений (а – достоверные, б – предполагаемые); 12 – проходные долины

ско-Овручской лессовой возвышенности встречены в обнажениях.

Озерно-ледниковые подморенные отложения представлены зеленовато-серыми, голубовато-серыми, тонкими, пластичными, иногда песчанистыми суглинками с маломощными прослоями зеленоватых глин. Сюда же относятся серые, зеленоватые, желтовато-серые кварцевые пески. Мощность их различна и колеблется в пределах от 0,5 до 25,0 м. Залегают они на пестрых глинах /в пределах моренно-зандровой равнины, наложенной на неогеновое основание/, а в большинстве случаев подстилаются либо палеогеновыми, либо нижнемеловыми континентальными образованиями, но чаще всего лежат на кристаллических породах и их коре выветривания. Кроятся описываемые отложения обычно мореной, местами подморенными водно-ледниковыми песками, но нередко они переслаиваются с последними, образуя своеобразный "слоенный пирог".

Водно-ледниковые подморенные отложения представлены песками желто-бурого, желтовато-серого и серого цвета. Пески обычно разнозернистые, с прослоями гравийных и окатанными обломками кристаллических пород. Мощность их варьирует в пределах от 0,5 до 17,5 м. Они залегают обычно на озерно-ледниковых образованиях, либо на пестрых глинах, либо на мезо-кайнозойских отложениях, а также на кристаллических породах и их коре выветривания. Перекрываются они мореной, либо надморенными образованиями.

Ледниковые отложения - морена широко распространены на большей части исследуемой территории и наблюдаются в многочисленных скважинах и обнажениях. Представлены они, главным образом, красновато-бурыми, бурыми, сильно глинистыми, уплотненными кварцевыми песками, реже вязкими, плотными суглинками, содержащими большое количество валунного материала. Сортировка и слоистость

в них отсутствует. Валунный материал представлен кристаллическими породами, развитыми на исследуемой территории, либо в смежных с ней районах, а также кремнями из меловых отложений. Максимальная мощность ледниковых отложений составляет 15,0 м. Описываемые отложения в большинстве случаев залегают на водноледниковых либо озерноледниковых образованиях, реже на мезо-кайнозойских либо кристаллических породах и их коре выветривания. Перекрывается морена надморенными водно-ледниковыми и озерно-ледниковыми среднечетвертичными образованиями либо озерными отложениями верхнего и современного отделов четвертичной системы. В пределах лессовой возвышенности морена лежит в основании эолово-делювиальной верхнечетвертичной лессовой толщи.

Надморенные озерно-ледниковые и водно-ледниковые отложения пользуются наиболее широким распространением, в большинстве случаев являясь покровными образованиями, исключая те места, где морена непосредственно выходит на дневную поверхность, а также в пределах Словечанско-Овручской лессовой возвышенности, где морена перекрыта лессовидными суглинками. Описываемые отложения, в большинстве случаев, целиком идентичны подморенными озерно-ледниковым и водно-ледниковым отложениям. Обычно они перекрывают морену, реже лежат на мезо-кайнозойских образованиях, либо кристаллических породах и их коре выветривания. Мощность их различна и колеблется в пределах от 1,0 до 10 м.

#### Верхний отдел

Лессовые отложения развиты в основном на севере листа, в пределах Словечанско-Овручской лессовой возвышенности. На остальной части изучаемой территории эолово-делювиальные лессовые отложения отсутствуют, сюда также относятся аллювиальные отложения I и II надпойменных террас и озерные образования.

Аллювиальные отложения /в I<sub>II</sub>/ представ-

леня желтовато-серыми, серыми, реже темно-серыми разнозернистыми кварцевыми песками с маломощными прослоями зеленовато-голубоватых суглинков. Они участвуют в строении I и II надпойменных террас рр.Ужа, Норини, Кереза, Ирши, Тростяницы и др.и синхронных им древних проходных долин.

Эолово-делювиальные лессовидные отложения /eol.dQ<sub>III</sub> / представлены лессами и лессовидными суглинками палевого, палево-желтого, голубовато-палевого цветов. Суглинки эти карбонатные, с частыми конкрециями известняка. В обнажениях лессовидных суглинков хорошо видна столбчатая отдельность. Максимальная мощность из 34,0 м. Залегают они на надморенных водно-ледниковых отложениях либо на морене рисского оледенения.

Озерные отложения /lQ<sub>III</sub> / представлены голубовато-серыми с зеленоватым оттенком, серыми, темно-серыми, тонкими, часто илистными суглинками с весьма маломощными прослойками тонкозернистых глинистых кварцевых песков.

#### Современный отдел

К современному отделу относятся пролювиальные отложения террасы р.Норинь, современные эоловые образования, делювиальные отложения присклоновых частей речных долин и балок, а также элювиальные отложения всех речных долин, днищ балок и оврагов.

Пролувиальные отложения /plQ<sub>IV</sub> / правобережной террасы р.Норинь, представлены тонким, неправильно-слоистым, желтовато-палевым иловатым суглинком, представляющим собой продукт водной переработки лессов и лессовидных суглинков Словечанско-Овручской лессовой возвышенности.

В пределах моренно-зандровых равнин довольно часто встречаются песчаные гряды, холмы и дюны /eolQ<sub>IV</sub> /, возникшие путем переработки ветрами водно-ледниковых и элювиальных отложений.

Современные элювиальные отложения /alQ<sub>IV</sub> / слагают поймы, русла рек, днища балок и оврагов. Представлены они серыми, темно-серыми, зеленовато-серыми разнозернистыми песками, а также различными суглинками, супесями, илами и торфяниками /hQ<sub>IV</sub> /. Мощность элювиальных отложений колеблется в пределах от 2,0 м до 12,0 м. Мощность торфов и торфяников не превышает 2,5-3,5 м.

Характерной чертой минералогического состава тяжелой фракции отложений четвертичной системы является значительное количество и постоянное присутствие циркона, рутила, лейкоксена, силлиманита, дистена, андалузита, турмалина, эпидота и граната.

Весьма непостоянно и в малых количествах присутствуют: сидерит, целестин, барит, глауконит, анатез, шпинель, монацит, титанит, пирит и пирротин. Легкая фракция состоит, в основном, из кварца, полевых шпатов и кальцита. Мусковит, биотит и глауконит обнаружены лишь в единичных случаях.

## ТЕКТОНИКА

В геоструктурном отношении почти вся территория листа расположена в пределах северо-западной части Украинского кристаллического массива и представляет собой сложное сооружение, где резко выделяется нижний, сложно складчатый структурный этаж и верхний - почти горизонтально залегающая осадочная толща мезо-кайнозоя.

В пределах нижнего структурного этажа можно выделить складчатость геосинклинального типа и платформенную складчатость, осложненные разрывами, блоковыми подвижками и внедрением коростенского плутона. В древней складчатости участвуют гнейсы и гранитоиды кировоградско-хитомирского комплекса. На территории изученного листа породы, принимающие участие в этой складчатости, имеют незначительное распространение, обрамляя коростенский плутон или находясь в виде небольших останцов и ксенолитов в толще его пород.

В ранний этап развития подвижного пояса шло осадконакопление разрушенного материала эффузивной толщи и преобразование этих древних осадков в гнейсы.

В более поздний этап развития того же пояса произошли складчатые движения, гранитизация гнейсов, образование мигматитов кировоградско-житомирского комплекса и появление складок северо-западного направления. В юго-западном углу листа можно наметить Яблонецкую /Ш/ и в центре листа - Бехинскую /П/ антиклинали, а на западе - Михайловскую /У/ синклиналь (рис. 3).

Яблонецкая антиклиналь /Ш/ расположена в районе сс. Неделеце, Бараши, Рясно. Структура чрезвычайно извилистая и резко меняет свое простирание от северо-западного до северо-восточного почти под прямым углом, что связано со значительной дислокацией пород гнейсо-мигматитового комплекса, слагающего ядро структуры. Северо-западная часть складки уходит за пределы территории листа.

Бехинская антиклиналь /П/ расположена в центральной части листа и вытянута в северо-западном направлении. Длина ее около 20 км. Ядро сложено гранитами и мигматитами кировоградско-житомирского комплекса. Структура выделена нами предположительно.

Михайловская синклиналь /У/ представляет собой небольшую брахиоскладку, вытянутую в северо-западном направлении. Длина ее около 10 км. Ядро сложено житомирскими гранитами, а крылья - гнейсами. Все указанные структуры по данным аэрофотодошифрирования характеризуются сложным строением и представляют собой ряд чередующихся мелких синклинальных и антиклинальных складок. Углы падения их колеблются от  $5^{\circ}$  в замках складок до  $80^{\circ}$  на крыльях их. Нередко наблюдается и вертикальное падение полосчатости.

В пределах пологой платформенной складчатости, характеризующейся наличием пород овручской серии, можно выделить Белоковоричскую антиклиналь /I/ и Толкачевскую моноклиналь (У).

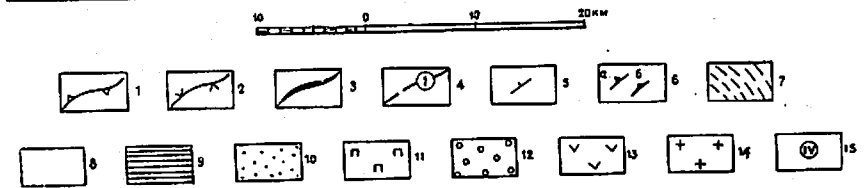
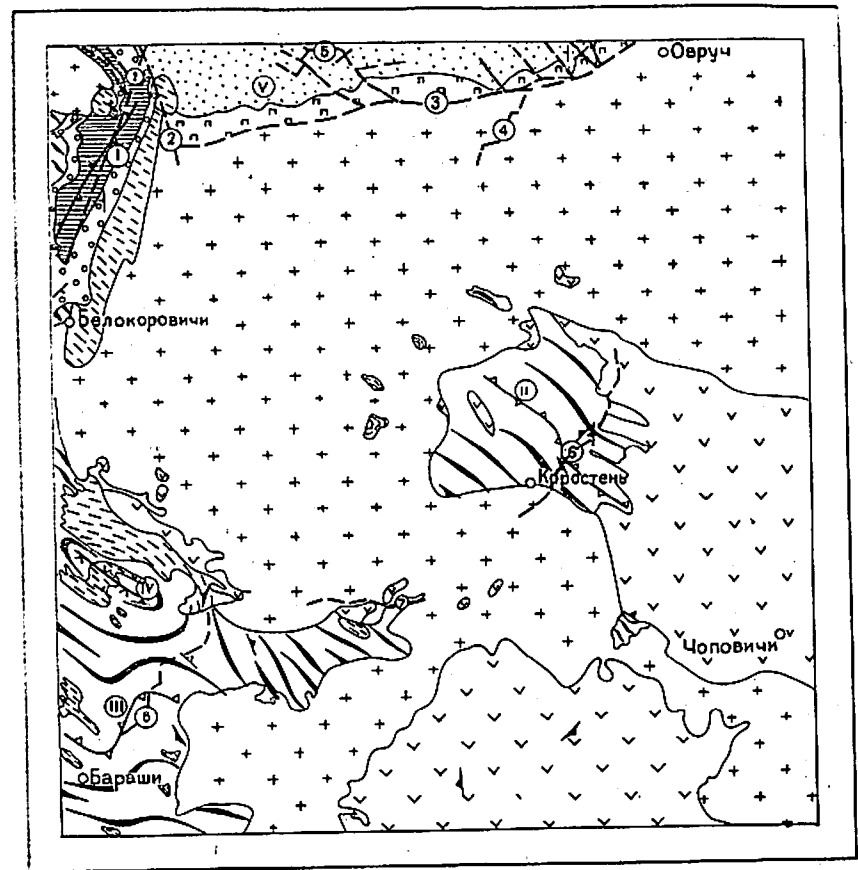


Рис. 3. Геолого-тектоническая схема

1 - оси антиклиналей; 2 - оси синклиналей; 3 - область распространения линейных складок в гранитах и мигматитах; 4 - разрывные нарушения; 5 - наклонное залегание овручских песчаников; 6 - элементы залегания полосчатых пород (гнейсов, мигматитов, гранитов): а - падение наклонное, б - вертикальное. Геосинклинальные образования: 7 - гнейсы (пунктирные линии указывают простирание слоистости); 8 - граниты кировоградско-житомирского комплекса и их мигматиты. Платформенные осадочно-эффузивные образования: 9 - озераинская свита глинисто-хлоритовых сланцев и диабазов; 10 - толкачевская свита кварцитовидных песчаников; 11 - кварцевые порфиры; 12 - белоковоричская свита кварцитовидных песчаников и конгломератов. Платформенные интрузивные образования (коростенский комплекс): 13 - основные породы; 14 - граниты; 15 - тектонические структуры: I - Белоковоричская антиклиналь; II - Бехинская антиклиналь; III - Яблонецкая антиклиналь; IV - Михайловская синклиналь; V - Толкачевская моноклиналь

Белокоровичская антиклиналь /1/ расположена в северо-западном углу листа и вытянута в субмеридиональном направлении. Длина ее около 20 км. Ядро складки сложено, в основном, темно-серыми глинисто-хлоритовыми сланцами озерянской свиты, а крылья - более молодыми светло-серыми песчаниками и конгломератами белокоровичской свиты. Западное крыло структуры имеет западное и северо-западное падение под  $\angle 45-54^{\circ}$ ; восточное крыло падает в том же направлении под углом  $42-45^{\circ}$ . Севернее с.Белокоровичи, на одноименной возвышенности, было отмечено падение песчаника на юго-восток под углом  $20^{\circ}$ . Таким образом, видно, что Белокоровичская антиклиналь представляет собой небольших размеров брахискладку, опрокинутую с запада на восток и осложненную разломом.

В северной части территории, между с.Усово и г.Обруч, находится Толкачевская моноклиналь /У/ с падением песчаника на север под углом  $10-12^{\circ}$ . Местами моноклиналиное залегание пород нарушается разломами, преимущественно северо-западного простирания, разбивающими моноклиналь на блоки, что также отражается в гидрографической сети; в этих местах /с.Збранки, с.Долгиничи/ наблюдается различное падение, вплоть до восточного и западного. Однако и на этих участках углы падения обычно не превышает  $30^{\circ}$ . Структура лишь частично расположена в пределах описываемой территории, уходя за пределы северной рамки листа.

С платформенным периодом развития района связана разломная тектоника и образование сложного коростенского плутона, занимающего почти всю территорию листа. Структурное изучение этого плутона проведено А.А.Полкановым /35/ и с тех пор более полного представления о его тектонике никем не давалось. По А.А.Полканову коростенский плутон представляет собой хонолит, вытянутый в северо-западном направлении. Образование плутона проходило в несколько фаз, причем кровлей для него служили породы нижних горизонтов обручской серии,

а подошвой - сложнослоистые гнейсы и мигматиты.

Разломная тектоника интенсивно развита на территории листа М-35-ХI /см.рис.3/. Тектонические нарушения имеют северо-западное, северо-восточное и субширотное простирание. Реже наблюдаются небольшие разломы субмеридионального направления. Нами выделено 8 наиболее крупных разломов, которые описываются ниже.

Озерянский разлом /1/ имеет простирание С-СВ  $20^{\circ}$ . Длина его только по выходам на описываемой территории достигает 22 км. Разлом фиксируется рядом обнажений, в которых встречены крупные глыбы жильного кварца размером до 1 м. От Озерянского разлома северо-восточнее с.Верба отходят два параллельных разлома северо-западного простирания; длина их в пределах листа 6-8 км. Третий подобный разлом находится у с.Усово и также уходит за пределы северной рамки листа. Они подтверждаются кулисообразным чередованием сланцев озерянской и песчаников белокоровичской свит. Первые развиты в заболоченных понижениях и встречены скважинами, а вторые прослеживаются на дневной поверхности в виде четких узких грядок, вытянутых в северо-западном направлении.

Усовский разлом /2/ зафиксирован скважинами у с.Усово, в которых отмечается тектоническая брекчия среди песчаника, относимых к нижней подсвите толкачевской свиты. Брекчия остроугольная, местами сцементирована кварцевым порфиром. Вероятно, этот же разлом, но обновленный, срезает тело кварцевых порфиров к югу от с.Переброды. Направление разлома северо-северо-западное, близкое к меридиональному.

Збранковский разлом /3/, наиболее крупный в пределах листа, имеет субширотное простирание и протягивается от с.Переброды до с.Кореневки /Гототемль/. Длина его 45-50 км. На всем своем протяжении он выполнен дайкой кварцевого порфира мощностью 30 м и более и подтверждается большим количеством восходящих источ-



ников с большим дебитом; иногда источники слабо минерализованы. На существование разлома указывает еще тот факт, что река Норинь у с.Збранки вместо того, чтобы продолжать свое течение на юго-восток, в сторону понижения местности, вдруг круто поворачивает на север, в сторону Овручской возвышенности, и прокладывает русло в очень крепких гранитах и кварцевых порфирах. Разлом, очевидно, многократно обновлялся, причем последнее обновление его произошло совсем недавно, так как р.Норинь успела проложить себе русло в породах четвертичной системы в лессовидных суглинках нового отдела и моренном суглинке среднего отдела.

К Збранковскому разлому в районе сс.М.Хайча, Збраньки, Долгиничи, Корневка, Черепино примыкают разломы северо-западного простирания, разбивающие породы толкачевской свиты и кварцевые порфиры на отдельные блоки. По разломам в настоящее время проложена сеть оврагов с водотоками, вскрывающими сильно перемятые кварцевые порфиры. Разломы эти контролируются также восходящими источниками.

Мощаницкий разлом /4/ примыкает к Збранковскому и имеет северо-восточное простирание. Он используется р.Мощаницы. Выделен нами предположительно и нуждается в более детальном изучении.

Франковский разлом /5/, длиной до 10 км, имеет северо-западное простирание и примыкает у с.Прибытки к Збранковскому разлому. По данным аэрофотодешифрирования, он состоит из нескольких субпараллельных разломов, которые используются руслами р.Норинь /верховья/ и ее притоков. Здесь также встречается несколько восходящих источников.

Коростенский разлом /6/ имеет общее северо-восточное простирание и протягивается на расстоянии до 40 км. Разлом подтверждается косвенно, путем анализе речной сети и наличием каньонобразного русла р.Уж. Глубина каньона в г.Коростене дости-

гает 20-25 м.

Пугачевский разлом /7/ является субширотным. Как и предыдущий, он подтверждается косвенно порожистым руслом, местами крутым, каньонобразным, глубиной до 10-15 м.

Каменский разлом /8/ имеет общее северо-восточное простирание, но местами меняет свое направление до субмеридионального. Он используется верховьем р.Уж и расположен в болотистой местности.

В период от конца протерозоя и до средней юры территория листа представляла собой сушу и кристаллические породы подвергались процессам выветривания. В это же время происходил и интенсивный размыл пород овручской осадочной - эффузивной серии.

В среднеюрскую эпоху северо-восточная часть территории испытывает опускание и здесь образуются мелководные континентальные отложения, представленные грубозернистыми песками, вторичными каолинами и углистыми глинами. В конце средней юры, а также на протяжении всей верхнеюрской и большей части нижнемеловой эпохи изученный район продолжал денудироваться.

На протяжении апта и альба почти вся территория листа испытала незначительное опускание и была покрыта мелководными лагунами с частыми островками кристаллических пород. Характер отложений верхней части нижнего мела очень пестрый, континентальный. В верхнемеловую эпоху территория листа продолжает опускаться, причем континентальные отложения апта и альба сменяются морскими отложениями сеноманского и туронского ярусов. В конце верхнего мела и в нижнем палеогене данная территория была приподнята, а в эоцене представляла собой островное море.

В нижнем неогене морские осадки отмечаются в полтавских слоях и в отложениях сарматского яруса. Все это время Овручская возвышенность продолжала размываться; гальку толкачевских кварцитов мы на-

ходим среди подтавских песчаников /с.Потаповичи/.

Начиная с позднего неогена и до настоящего времени описываемая территория была приподнята и больше опусканий не испытывала. Судя по некоторым данным, отдельные участки территории медленно поднимаются и в настоящее время. Так, Овручско-Словечанская возвышенность по данным нивелирования поднимается приблизительно на 1 м за 100 лет.

Все осадочные породы от юрских до четвертичных не дислоцированы и имеют горизонтальное залегание. Таким образом, пликвативные дислокации в пределах изученного листа наблюдаются лишь в породах докембрия. От верхнего протероя до четвертичного периода в пределах изученной территории происходили лишь дизъюнктивные нарушения, которые привели к мозаично-глыбовому строению северо-западной части Украинского кристаллического массива.

## ГЕОМОРФОЛОГИЯ

Формирование современного рельефа территория листа М-35-ХІ в значительной степени обусловлено Днепровским языком четвертичного оледенения и его талыми водами. В верхнечетвертичную и современную эпохи происходило постепенное расчленение площади листа с одновременным развитием элливиальной, элювиально-делювиальной и эоловой деятельности. Исследуемая территория представляет собой слабо расчлененную эрозионно-аккумулятивную равнину на неглубоко залегающем кристаллическом основании, в пределах которой выделяются следующие типы рельефа: слабо эродированная денудационно-аккумулятивная моренно-зандровая равнина, наложенная на неогеновое основание; эрозионно-аккумулятивная моренно-зандровая равнина, наложенная на мезозойское либо кристаллическое основание; сильно эродированная Словечанско-Овручская лессовая возвышенность.

С л а б о э р о д и р о в а н н а я д е н у д а ц и о н н о - а к к у м у л я т и в н а я м о р е н н о - з а н д р о в а я р а в н и н а , н а л о ж е н н а я н а н е о г е н о в о е о с н о в а н и е , п р и у р о ч е н а к

северо-восточной, восточной и юго-восточной части листа. Она соответствует наиболее низкому гипсометрическому уровню кристаллических пород. Поверхность ее ровная, иногда слабоволнистая, наклоненная в северо-восточном и восточном направлениях. Абсолютные отметки ее колеблются в пределах +190 м - +145 м над уровнем моря. Величина эрозионного расчленения крайне невелика. В геологическом строении моренно-зандровой аккумулятивной равнины принимают участие /снизу - вверх/: кристаллические породы, мезозойские отложения, отложения неогеновой системы и комплекс ледниковых и водноледниковых отложений четвертичной системы.

Э р о з и о н н о - а к к у м у л я т и в н а я м о р е н н о - з а н д р о в а я р а в н и н а , н а л о ж е н н а я н а м е з о з о й с к о е л и б о к р и с т а л л и ч е с к о е о с н о в а н и е , п о п л о щ а д и з а н и м а е т 75% в с е й о п и с ы в а е м о й т е р р и т о р и и и п р и у р о ч е н а к ю ж н о й , ю г о - з а п а д н о й , с е в е р о - з а п а д н о й и ц е н т р а л ь н о й ч а с т я м л и с т а . В г е о м о р ф о л о г и ч е с к о м о т н о ш е н и и о н а п р е д с т а в л я е т с о б о й с л а б о р а с ч л е н е н н у ю а к к у м у л я т и в н у ю р а в н и н у , с у к л о н о м в с е в е р о - з а п а д н о м , с е в е р н о м и с е в е р о - в о с т о ч н о м н а п р а в л е н и я х . А б с о л ю т н ы е о т м е т к и е е к о л е б л я т с я в п р е д е л а х о т +220 м и д о + 170 м н а д у р о в н е м м о р я . П о в е р х н о с т ь е е р о в н а я , и н о г д а с л а б о в с х о л м л e n n a я . Х о л м и с т о с т ь о б у с л о в л e n a в ы х о д а м и к р и с т а л л и ч е с к и х п о р о д , а т а к ж е а к к у м у л я т и в н ы м и п р о ц е с с а м и . Д о в о л ь н о ч а с т о н а б л ю д а ю т с я п о л о ж и т е л ь н ы е ф о р м ы р е л ь е ф а : о з ы и о з о п о д о б н ы е г р я д ы , к о т о р ы е п р о с л e ж и в а ю т с я в р а й о н е с е л Т е с н о в к а - К р а с н о с т а в , К у к и ш е - П о г о р е л о е и м о р e n н ы е х о л м ы р а с п о л о ж e n н ы е у с e л М е ж и р и ч к а , Ж а б ч е и д р . О з ы и о з о п о д о б н ы е г р я д ы в ы т я н у т ы в м е р и д и о н а л ь н о м н а п р а в л e н и и и с с e в e р о - з а п а д а н а ю г о - в о с т о к . П о ф о р м e о н и н а п о м и н а ю т ж e л e з н о д о р о ж н у ю н а с ы п ь . В ы с о т а и х р а з л и ч н а и к о л e б л e т с я o т 5 д o 20 м , ш и р и н а г р e б н я д o с т и г а e т 70 м ; ш и р и н а м е ж д у п o д о ш в а м и с к л о н о в к o л e б л e т с я o т 100 д o 300 м . О п и с ы в а e м ы е г р я д ы с л o ж e n ы п o д м o р e n н ы м и в o д н о - л e д н и к o в ы м и o т л o ж e н и я м и , o б o г а щ e n н ы м и м e л к o - в а л у н н ы м и и г a л e ч н ы м м а т e р и а л o м .

У с.Белошицы, северо-западнее г.Коростеня, у с.Межиричка и в других местах встречаются ледниково-эрозионные формы рельефа, т.н.бараньи лбы.

Песчаные холмы, дюны, барханы, созданные ветро-аккумулятивными процессами, приурочены, в основном, к водораздельным пространствам. Размеры их весьма разнообразны. Форма их подковообразная, часто удлиненная. Моренно-зандровая равнина характеризуется высокой степенью заболоченности. В геологическом строении ее принимают участие /снизу-вверх/: кристаллические образования, мезозойские отложения, третичные песчано-глинистые породы и комплекс четвертичных ледниковых отложений.

С л о в е ч а н с к о - О в р у ч с к а я л е с с о в а я в о з в ы ш е н н о с т ь занимает северную часть исследуемой территории. Морфологически границы ее прекрасно выражены и фиксируются высоким и резким уступом. Абсолютные отметки достигают +260 м. Значительное относительное превышение лессовой возвышенности над окружающей территорией обусловило довольно интенсивное развитие денудационных процессов в ее пределах. По склонам возвышенности большим распространением пользуются овражно-балочные формы рельефа. Овраги имеют значительную протяженность с сильным боковым ветвлением. Рисунок овражно-балочной сети кулисообразно-ячеистый; овраги и балки глубокие, часто с отвесными стенками. Большинство из них имеет У-образный поперечный профиль с узкими днищами.

В геологическом строении Словечанско-Овручской лессовой возвышенности принимают участие четвертичные отложения и овручские кварциты; последние в большинстве случаев перекрыты подморенными песками, суглинками и мореной. На морене залегают палевые лессовидные суглинки, в толще которых нередко фиксируется слой погребенной почвы /0,5 м мощности/. Склоны оврагов и балок покрыты шлейфами делювиально-элювиальных суглинков. На поверхности лессовой возвы-

шенности часто встречаются небольшие бессточные котловины - "степные блюдца", размером от 10 до 80 м в поперечнике. Их образование связывается с просадочностью лессовых пород. В пределах лессовой возвышенности часто встречаются мелкие молодые оползни, не оказывающие влияния на развитие рельефа и не приносящие вреда народному хозяйству.

Большинство речных долин в пределах листа принадлежат бассейну р.Уж, и лишь река Ирша с притоками Иршицей и Тростяницей относятся к бассейну р.Тетерева. Речные долины северной части листа /лессовая возвышенность - рр.Норинь, Хайчанка/ отличаются глубоким врезом /25-30 м/, обычно крутыми и высокими склонами, во многих местах изрезанными густой сетью сильно разветвленных оврагов. Долина р.Норинь от северной рамки листа и до с.Старые Веледники и от с.Старая Хайча до с.Подпрудье является естественной границей между лессовой возвышенностью и моренно-зандровой равниной. В этих местах для нее характерна резкая асимметрия склонов. Левый крутой и высокий, правый - пологий, низкий. Речные долины остальной части территории характеризуются пологими, симметричными склонами, постепенно переходящими в водоразделы.

Наиболее хорошо развитые долины имеют реки Уж и Ирша с их притоками. В их строении четко прослеживаются русло, пойма низкого и высокого уровней, первая надпойменная терраса, а по р.Ирше местами и вторая надпойменная терраса .

Вторая надпойменная терраса встречена на левом склоне р.Ирши в районе ст.Турчинки. Ширина ее 600-850 м, поверхность ровная. Высота уступа колеблется от 4,5 до 12 м. Происхождение ее аккумулятивное. Сложена терраса песчано-суглинистыми образованиями, залегающими на коре выветривания кристаллических пород.

Первые надпойменные террасы пользуются значительно большим распространением. По долинам рек Уж, Жерев, Норинь, Ирша они прослеживаются почти повсеместно по обоим берегам, отсутствуя лишь в

местах прорыва рекой кристаллических пород. Ширина террасы различна и колеблется от 150–200 м до 2,2 км. У восточной рамки листа террасы рек Ужа и Жерева сливаются и имеют общую ширину 4,5 км. Морфологически терраса выражена различно. В большинстве случаев она имеет четко выраженный уступ /р.Уж – сс.Бараша, Каменка, Ушица, Межиричка/, бровку и тыловой шов. Иногда пологая площадка террасы постепенно сливается с одной стороны со склонами водораздела, а с другой стороны с поймой. Высота уступа различна и колеблется в пределах 4–7 м над урезом воды. Первые надпойменные террасы в большинстве случаев аккумулятивного происхождения, реже – эрозионно-аккумулятивного. В последнем случае в цоколе террасы встречаются выходы кристаллических пород. Сложена первая надпойменная терраса песками, общая мощность которых 4–10 м.

Поймы хорошо прослеживаются на всем протяжении рек. Отсутствуют они лишь в местах, где долины рек имеют каньонообразный характер /сс. Пугачевка, Мошня, Рудня, г.Коростень/. Ширина поймы колеблется от 30 до 200–300 м, иногда достигая 700–1500 м /р.Жерев, с.Млыны/. Высота уступа над урезом воды достигает 3 м, причем на отдельных участках наблюдаются два уровня поймы: низкий, возвышающийся над урезом воды на 0,8–1,5 м и высокий – до 3 м. Высокая пойма покрывается водой лишь изредка. В отложениях поймы преобладают пески и илистые суглинки. Ширина русел рек колеблется в пределах 5–30 м.

От с.Красиловки до южной окраины с.Овруча по правому склону р.Норинь прослеживается современная пролювиальная терраса, сложенная уплотненными неправильно-слоистыми палевыми суглинками. Ширина ее 1,5–2,5 км, площадка абсолютно ровная. Образовалась она путем перетложения продуктов разрушения лессовидных суглинков Словечанско-Овручской возвышенности временными потоками.

Довольно своеобразным элементом рельефа являются проходные долины эпохи Днепровского оледенения. В рельефе они почти не выра-

жены и фиксируются лишь по данным бурения.

В пределах изученной территории наиболее хорошо выраженные проходные долины встречены у с.Забранное между реками Иршей и Рихтой; у сс.Злобич–Щорсовка, Ушомир–Долгая Нива – между Ужом и Иршей; между Иршей и Добрышкой у с.Ново-Боровая. Сложены они верхнечетвертичными и среднечетвертичными аллювиальными песками и озерными суглинками. Мощность аллювия достигает 14,5 м.

## ПОЛЕЗНЫЕ ИСКОПАЕМЫЕ

На территории листа М-35-ХІ известны горючие, металлические и неметаллические полезные ископаемые. Наибольшим распространением пользуются месторождения строительных и декоративных камней /гранита, лабрадорита, гнейса, песчаника и др./, торфа, кирпично-черепичных глин и суглинков, кварцевых песков, кремней. Известны месторождения титана, оптического сырья, драгоценных камней и пирофиллитовых сланцев. Многие из месторождений полезных ископаемых в настоящее время разведаны и эксплуатируются для нужд народного хозяйства. На другие виды минерального сырья ведутся поисковые и разведочные работы.

Для некоторых районов территории листа следует выяснить значение впервые обнаруженных работами съемочной партии проявлений титана и циркония. Заслуживает внимания также каолин первичный и кремни сеноманского яруса, характеризующиеся значительной мощностью, большой площадью распространения и небольшой глубиной залегания.

## ГОРЮЧИЕ ИСКОПАЕМЫЕ

### Т о р ф

Большинство месторождений торфа расположено в западной и северо-западной части листа и приурочено к долинам и междуречьям рек Кремно, Жерев, Уж, Перга, Гнилуша, Мощаница и др. Наиболее крупные из них – О з е р я н с к о е , Г а л л о - С и м а к о в е ц -

к о е , Б у ч м а н ы , Г в о з д ь и К о л о д е ц - Я м н ы , И о с т в я н с к о е месторождения. Средняя глубина залегания торфа от 0,6 м до 3,1 м. Мощность - от 0,5 до 4,5 м. Общая площадь промышленной залежи по всем месторождениям, имеющимся на территории листа составляет 14770 га. Преобладают низинные торфяники с осоково-тростниковым, древесным, осоково-гипсовым покровом. Торфяная залежь сложена в основном осоковым, гипсовым, осоко-тростниковым, тростниковым и древесно-тростниковым торфом. Торф характеризуется в основном средней, реже - малой, иногда большой степенью разложения. Зольность его колеблется от 5.0% до 43.0%, теплотворная способность - от 4491 до 5982 кал. Торф представляет собой хорошее топливо, пригоден для брикетирования и используется для местных топливных нужд, а также для удобрения. В ряде районов это полезное ископаемое разрабатывается государственными предприятиями.

#### МЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ

##### Ч е р н ы е м е т а л л ы

Т и т а н . На южной половине листа известен целый ряд месторождений ильменита, которые имеют всесоюзное значение. Они приурочены как к основным породам коростенского интрузивного комплекса и их коре выветривания /Стремигородское, Букинское, Добрынское, Меленовское, Поруб-Крапивенское, Гацковское и Рудня Гацковское месторождения/, так и к аллювиальным отложениям нижнемелового /Междуречное, Лемненское, Ушомирское, Ушицкое, Катериновское месторождения/ и древнечетвертичного возраста /Иршинское месторождение/. Эксплуатируется в настоящее время только И р ш и н с к о е м е с т о р о ж д е н и е , которое характеризуется большими запасами ильменита и рудные пески которого хорошо поддаются обогащению на промышленных приборах. Добыча ильменита из коренных месторождений не производится, так как еще не разработана технология извлечения его из коренных пород.

Ильменит и сопровождающие его минералы /титано-магнетит, сидерит, магнетит/ содержат в себе значительное количество ванадия, тантала и ниобия, которые рассеяны в этих минералах, замещая Fe и Ti. Содержание  $V_2O_5$  в ильмените составляет в среднем 0,24%, в титано-магнетите - 0,5%. Повышенное содержание  $Ta_2O_5$  и  $Nb_2O_5$  зафиксировано в ильмените Добрынского, Междуречного, Иршинского и Лемненского месторождений. Оно колеблется от 0,004% до 0,1%. Наряду с ильменитом на некоторых месторождениях наблюдается повышенное количество циркона, а на Стремигородском, Меленовском и Поруб-Крапивенском месторождениях имеется значительное количество апатита. Многие месторождения разведаны, а запасы ильменита на них подсчитаны и утверждены ГКЗ /кроме Добрынского, Гацковского, Меленовского и Поруб-Крапивенского месторождений, запасы которых отнесены к забалансовым/. Наряду с ильменитом на некоторых месторождениях подсчитывались запасы ванадия /Иршинское, Лемненское, и Междуречное месторождения/ и циркона /Лемненское и Междуречное месторождения/, но они не утверждались ГКЗ из-за отсутствия технологии их извлечения. На Стремигородском, Меленовском и Поруб-Крапивенском месторождениях подсчитывались запасы апатита. ГКЗ утверждены запасы апатита только на Стремигородском месторождении.

И р ш и н с к о е м е с т о р о ж д е н и е расположено в среднем течении р.Ирши. Россыпь тянется на протяжении 25 км на участке от с.Крапивенка до с.Мелени Володарск-Волынского, Потиевского и Чеповичского районов Житомирской области. Аллювиальные древнечетвертичные отложения, к которым приурочена промышленная россыпь ильменита, представлены суглинками и мелкозернистыми, среднезернистыми, а также крупно- и грубозернистыми кварцевыми песками. Мощность этих отложений непостоянна и колеблется от 1,5 - 2,0 м. до 20,0 - 25,0 м.

Междуречное месторождение расположено на междуречье рр.Ирши

и Тростяницы, в районе сс.Нов.Боровая, Емидевка, Забранное, Гудо-Добрынь. Промышленная россыпь приурочена к континентальным отложениям нижнего мела, представленным аллювиальными и аллювиально-делювиальными каолинистыми песками и вторичными песчанистыми каолинами с гравием. Месторождение представлено шестью обособленными участками - россыпями, вытянутыми в субмеридиональном направлении. Ширина их колеблется от 160 м до 1320 м. Общая протяженность их 12 км. Средняя мощность промышленного пласта от 5,8 м до 9,7 м. Мощность вскрыши от 6,6 м до 10,0 м. Нижнемеловые отложения перекрываются морскими отложениями сеноманского яруса.

Л е м н е н с к о е и У ш и ц к о е месторождения по своему геологическому строению и содержанию ильменита в породе почти не отличаются от Междуречного месторождения. Лемненское месторождение расположено в бассейне р.Лемны и тянется на протяжении 11 км. Мощность вскрыши, представленной ледниковыми и водно-ледниковыми песчано-глинистыми отложениями, достигает 20 м. Ушицкое месторождение расположено в бассейне р.Уж на участке сс.Ушица, Бондаревка, Мошна Рудня Коростенского района. Россыпь описываемого месторождения протягивается в северо-западном направлении на протяжении 10 км в виде полосы шириной до 1700 м. Мощность продуктивного пласта - от 6 м до 15 м.

У ш о м и р с к о е месторождение расположено в бассейне р.Уж, в районе с.Ушомир Коростенского района. Месторождение представлено тремя разновозрастными россыпями, послонно залегающими одна выше другой. Нижняя россыпь аллювиальная и имеет нижнемеловой возраст. Литологически представлена разномеловыми песками и вторичными каолинами, мощность которых - 3,5 м. Содержание ильменита в россыпи от 25 кг/т до 64 кг/т породы. Средняя россыпь представлена ильменитосодержащими песчано-кремнистыми морскими отложениями сеноманского яруса. Содержание ильменита в них составляет 28,5-42,0 кг/т, дости-

гая иногда 169 кг/т породы. Верхняя россыпь - аллювиальная, ново-четвертичного времени. Морфологически она является первой надпойменной террасой современной долины р.Уж. Содержание ильменита в ней колеблется от 3 кг/т до 18,2 кг/т породы. Общая средняя мощность продуктивного пласта трех россыпей составляет 6,7 м, вскрыши - 6,0 м.

К а т е р и н о в с к о е месторождение ильменита расположено в верховье р.Верхней Иршицы. Промышленная россыпь приурочена к аллювиально-делювиальным отложениям нижнемелового возраста, представленным вторичными каолинами, и к водно-ледниковым четвертичным отложениям /мелко- и среднезернистые пески, супеси и суглинки/. Россыпи имеют северо-западное простирание. Протяженность нижней из них 5 км, верхней - 10 км. Средняя мощность продуктивного слоя 3,2 м.

Б у к и н с к о е месторождение расположено между с.Забранное и с.Буки, в 3 км к северу от с.Добрынь. Ильменитоносными на месторождении являются кристаллические породы основного состава /габбро, габбро-нориты, габбро-анортозиты/, их кора выветривания и континентальные отложения нижнего мела. К последним приурочено максимальное содержание ильменита, составляющее 110-170 кг/т, а местами - 405 кг/т породы. В коре выветривания содержание ильменита составляет в среднем 50 кг/т породы, в кристаллических породах количество ильменита редко достигает промышленного значения. Букинское месторождение целесообразно эксплуатировать в комплексе с Междуречным и Лемненским месторождениями, которые составляют как бы одно целое.

Н а С т р е м и г о р о д с к о м , Д о б р ы н с к о м , Г а ц к о в с к о м , Р у д н я - Г а ц к о в с к о м , М е л е н к о в с к о м и П о р у б - К р а п и в е н с к о м месторождениях промышленное содержание ильменита приурочено к коре выветривания габбро, габбро-норитов, представленной, в основном, каолином первичным, и к отложениям нижнего мела /пески и вторичные каолины/.

Повышенное содержание ильменита в коре выветривания кристалли-

ческих пород обнаружено юго-западнее с. Старый Бобрин /от 2,5 кг/т до 32 кг/т породы/, в районе с. Кривотин /от 27 кг/т до 75 кг/т породы/, в районе с. Мелени /от 5,5 кг/т до 31 кг/т и в ряде точек на северной половине листа, где следует провести более детальные работы.

#### Цветные металлы

**Н и к е л ь**. Проявления никельсодержащих сульфидов обнаружены предыдущими исследователями в районе сел Буки, Лукавец и Пугачевка. Сульфидная минерализация приурочена к меланократовым разностям основных пород /габбро, габбро-норит и др./ и представлена ассоциацией пирротина, пентландита и пирита, присутствующих в породе в виде зерен неправильной формы размером от мельчайших до 1-2 мм в поперечнике. По данным химических и спектральных анализов содержание никеля не превышает сотых долей процента /0,01-0,03%/ даже в пробах, отобранных с наиболее минерализованных интервалов и никакого практического интереса не представляют.

#### Радиометаллы

**М о л и б д е н**. Проявление молибдена на территории листа зафиксировано В.П. Амбургером на правом берегу р. Тростяницы около с. Гута-Потиевская.

В пегматитовом штоке, вскрытом в зоне развития серых мелкоовоидных рапакивиобразных гранитов, в трещинах дымчатого кварца были встречены кристаллы молибденита таблитчатой и гексагональной формы, достигавшие до 0,9 см в поперечнике.

В процессе дальнейших геологических исследований в данном районе проявлений молибдена не обнаружено.

**Т а н т а л и н и о б и й**. Самостоятельных месторождений не образуют, однако широко распространены как элементы - примеси в ильмените из россыпей Иршинского, Лемненского и других месторождений. Содержание  $Ta_2O_5$  и  $Nb_2O_5$  - в районе непостоянно и колеблется в широких пределах от 0,004% до 0,1% и промышленных концентраций

зафиксировано не было.

#### НЕМЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ

##### О п т и ч е с к о е с ы р ь е

**М о р и о н и г о р н ы й х р у с т а л ь**. Еще в 1931 г. поисково-разведочными работами, проводившимися в южной половине листа, у с. Гута Потиевская, у х. Рихта, а также в окрестностях с. Писаревка и южнее с. Краевщина /так называемые "Северный" и "Южный" участки/ было открыто ряд месторождений мориона и горного хрусталя, в результате чего этот район стал одним из главных пьезокварцевых объектов страны.

Месторождения мориона и горного хрусталя генетически пространственно связаны с пегматитами Коростенского плутона, залегание которых приурочено к приконтактовой полосе мелкоовоидных рапакивиоподобных гранитов с габбро-анортозитами. Наиболее обычной формой для морионосных пегматитов являются штоки, размеры которых различны и колеблются от нескольких сантиметров до 50 м и более.

В районе с. Гута Потиевская и хут. Рихта было обнаружено восемь крупных жильно-штоковых тел, в которых встречались кристаллы мориона величиной до 0,5 м и больше по длинной оси. Добытые кристаллы имели средний вес от 0,2 кг до 5 кг. Морион встречался также и в россыпях, представляющих собой элювиальные, реже - дельтавиальные образования, развитые непосредственно над коренными месторождениями мориона.

Морион и горный хрусталь этих месторождений использовался как для изготовления пьезоэлектрических изделий, так и в качестве оптического сырья. Вначале месторождения разрабатывались трестом "Русские самоцветы", а с 1937 г. район перешел в ведение радио-электротехнической промышленности. В настоящее время эти месторождения не эксплуатируются.

Работами геологосъемочной партии обнаружены проявления мориона к северо-востоку от с. Млыны, к северу от с. Барды, в северной части

г. Коростень, к западу от с. Могильно. Проявления горного хрусталя зафиксированы к западу от с. Человка, к югу от г. Коростень, к югу от с. Новая Рудня и в других местах. Кристаллы мориона и горного хрусталя приурочены к небольшим пегматитовым телам, пересекающим граниты коростенского комплекса.

В настоящее время на территории листа ведутся поисково-разведочные работы на пьезокварц.

**А п а т и т .** Пользуется широким распространением в габбро-анортозитах и габбро коростенского комплекса, где образует тонкие полупрозрачные шестоватые кристаллы, равномерно рассеянные в породе. В настоящее время разведано /совместно с ильменитом/ **С т р е м и г о р о д с к о е** месторождение, приуроченное к мелкозернистому габбро-нориту. Запасы апатита составляют 1464 т. Месторождение законсервировано.

#### К е р а м и ч е с к о е с ы р ь е

**П е г м а т и т /керамический/** на территории листа зарегистрирован у сс. Рудня Шершневская, Селище, Шершни, Беги, а также в карьере возле г. Коростень. Все эти месторождения не разрабатываются и, кроме Беховского, не разведаны. Пегматиты встречаются в виде жил или шпировых выделений. Размеры их небольшие и редко превышают 2 м в поперечнике.

**Б е х о в с к о е** месторождение расположено в 1,5 км к западу от с. Беги. Пегматиты на этом месторождении связаны с темно-серыми мелкозернистыми биотитовыми гранитами кировоградско-житомирского комплекса. На дневную поверхность пегматиты выходят цепочкой, вытянутой почти в широтном направлении. Представляют собой розовую различных оттенков породу, сложенную полевым шпатом и кварцем. Содержание в них  $SiO_2$  превышает 73%,  $Al_2O_3$  15%,  $Fe_2O_3$  0,25%. Пробы после обжига имели бурую окраску. Температура плавления их превышает  $1300^{\circ}$ . Таким образом, пегматиты на этом месторождении некондиционные.

#### ПРОЧИЕ НЕМЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ

##### С и л и к а т н ы е

**К р е м е н ь .** Залежи кремня приурочены к мелководным морским отложениям верхнего отдела меловой системы /сеномен/, которые на территории листа распространены довольно широко. Максимальные по мощности и площади распространения залежи кремней приурочены к северной и центральной части листа. К наиболее крупным месторождениям кремня относятся **Б е л о ш и ц к о е**, **Л у г и н с к о е**, **М о г и л ь н с к о е**, **П а ш и н с к о е**, **Р у д н е м о г и л ь н с к о е**, **Ш е м е т и ц к о е**, **К о р о с т е н с к о е** и **Ч е л о в с к о е** месторождения. Кремни залегают обычно на коре выветривания кристаллических пород докембрия и на отложениях нижнего мела, представленных каолинистыми песками, вторичными каолинами, песчанистыми и углистыми глинами. Кровлей им служат в основном песчаные отложения четвертичной системы, реже - породы палеогеновой группы. Кремневый горизонт состоит из стяжений и конкреций кремней, разнообразных по форме и размерам, которые плотно прилегают друг к другу. Небольшие промежутки между ними выполнены мелко- и среднезернистым песком. Глубина залегания кремневых залежей колеблется в пределах от 0,0 м до 49 м. Мощность их колеблется от 0,1 м до 13 м. Соотношение мощности вскрыши к мощности полезного ископаемого в большинстве случаев колеблется от 1:2 до 2:1.

Кремень может быть применен как абразивный и футеровочный материал, а также для производства шлифовальных шкур.

Некоторые месторождения /Белошицкое, Могильнянское, Пашинское/ эксплуатировались кустарным способом местным населением. Кремень использовался для изготовления искусственных жерновов.

#### СТРОИТЕЛЬНЫЕ, ОГНЕУПОРНЫЕ, АБРАЗИВНЫЕ И ДРУГИЕ МАТЕРИАЛЫ

##### И з в е р ж е н н ы е п о р о д ы

На территории листа широко распространены каменные строитель-



ные материалы, которые представлены кристаллическими породами как кислого, так и основного состава. К ним относятся граниты, мигматиты, гнейсы, кварцевые порфиры, анортозиты, габбро, габбро-анортозиты и др. Выходы их на дневную поверхность наблюдаются по долинам рр. Ирши, Уж, Жерев, Норинь и т.д.

Граниты и лабрадориты некоторых месторождений используются как прекрасный облицовочный материал и их месторождения имеют всесоюзное значение. Кристаллические породы более низкого качества используются в виде бутового камня для строительства, щебня для бетона, шашки и брусчатки для дорог. На территории листа имеется большое количество действующих и заброшенных карьеров, что говорит о широком использовании этого вида полезного ископаемого, запасы которого в данном районе неистощимы.

Кислые породы /граниты и др./. К наиболее крупным месторождениям гранитов относится Березовское, Беховское, Игнатпольское, Жеревское месторождения, месторождение Каменная Горка, Коростенское и др. Запасы полезного ископаемого на месторождении Каменная Горка по сумме категорий А+С<sub>1</sub> составляют 14267 тыс.м<sup>3</sup>, на месторождении Жеревском по сумме категорий А+В+С<sub>1</sub> - 12183 тыс.м<sup>3</sup>. Граниты этих месторождений пригодны для использования в качестве бутового камня для строительства щебня для бетона обычных и высоких марок, шашки и брусчатки для дорог всех классов.

Гранит Емельяновского месторождения, характеризуясь высокой блочностью /до 10 м/, красивым цветом и способностью прекрасно принимать полировку, используется как прекрасный облицовочный материал. Месторождение представляет собой небольшое поднятие кристаллического массива, вытянутое с востока на запад. Средняя мощность вскрышных пород на месторождении 3,0 м. Запасы полезного ископаемого по сумме категорий А+В+С<sub>1</sub> составляет 3574 тыс.м<sup>3</sup>. Многие из

месторождений /Емельяновское, Норинское, Могилянское, Каменная Горка / в настоящее время эксплуатируются.

Основные породы /габбро и др./. К наиболее крупным месторождениям основных пород относятся Гута - Добрыньское месторождение и месторождение "Браки". Из более мелких известны такие месторождения, как Каменная Печь /в 2,5 км к востоку от ст.Турчинка/, Синий Камень /около с.Турчинка/, Рудня Камень /южнее с.Рудня Камень/.

На Гута - Добрыньском месторождении и месторождении Браки основным видом полезного ископаемого является темно-серый крупнозернистый габбро-анортозит; лабрадорит серого и темно-серого цвета залегает среди него в виде линзовидных тел. Количество ирризирующего лабрадорита небольшое. Габбро-анортозиты и лабрадориты этих месторождений могут быть использованы в качестве бутового камня и щебня для обычного бетона. Запасы полезного ископаемого на Гута-Добрыньском месторождении по категории В составляют 1442 тыс.м<sup>3</sup>, в том числе ирризирующего лабрадорита по категории В - 38 тыс.м<sup>3</sup>.

Месторождение Каменная Печь характеризуется наличием светло-серого среднезернистого ирризирующего лабрадорита, похожего на лабрадорит Турчинского месторождения /в настоящее время почти выработанный/, который известен давно, как один из наиболее красивых облицовочных камней /им облицован мавзолей Ленина, здание Верховного Совета в Киеве и т.д./. Ирризация его синяя, яркая, иногда голубая или фиолетовая. Полировочные свойства хорошие, поэтому он является высококачественным облицовочным материалом. Запасы ирризирующего лабрадорита на этом месторождении по категории С<sub>1</sub> - 42,8 тыс.м<sup>3</sup>.

Для использования в качестве облицовочного камня пригоден лабрадорит месторождения Синий Камень и габбро-анортозит месторождения Рудня Камень. Запасы полезного ископаемого на месторождении Синий Камень по категории А<sub>2</sub>

составляют 688 тыс.м<sup>3</sup>, на месторождении Рудня Камень по сумме категорий А+В+С<sub>1</sub> - 457 тыс.м<sup>3</sup>.

Кроме упомянутых месторождений, на территории листа отмечено большое количество каменных строительных материалов, которые разрабатываются кустарным способом местным населением.

#### К а р б о н а т н ы е п о р о д ы

И з в е с т я к , м е л , м е р г е л ь . Карбонатные породы на территории листа представлены в основном мергелем. Месторождения мергеля встречены у юго-восточной окраины с.Сорокапень, западнее с.Обиходы, на юго-восточной окраине с.Малые Хайчи, у с.Черепки. Эксплуатируется только С о р о к а п е н ь к о в с к о е месторождение. Мергель залегает в виде пласта непостоянной мощности /от 0,2 м до 2,75 м/ среди четвертичных озерно-болотных отложений. Содержание СаСО<sub>3</sub> в нем колеблется от 25% /с.Обиходы/ до 79% /с.Черепки/. Мергель пригоден, как агроруде. Кроме того, может быть использован для обжига на известь при содержании в нем СаСО<sub>3</sub> свыше 75%.

В северо-восточном углу листа, в районе г.Овруч, картировочными скважинами обнаружены карбонатные породы, представленные чередованием мергеля, мела и известняка, причем преобладает количественно мел. Эти породы относятся к верхнему отделу меловой системы /Сг<sub>2</sub>см+t / Глубина залегания их колеблется от 21 м до 34 м. Мощность - от 8 м до 20 м. Химический анализ показал следующий состав мела: SiO<sub>2</sub>-6,10%, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>+ TiO<sub>2</sub> - 2,48%, Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> - 0,48%, СаО - 49,86%, MgO - 0,14%, п.п.п. - 39,36%. В настоящее время на этом участке ведутся поисково-разведочные работы.

#### Г л и н и с т ы е п о р о д ы

Г л и н ы , к и р п и ч н ы е , г о н ч а р н ы е . На территории листа крупных месторождений кирпично-черепичного сырья нет. Все имеющиеся месторождения /В е л и к о - Я б л о н е ц к о е , К о р о с т е н с к о е , О в р у ч с к о е , Л у г и н с к о е и

другие/ по запасам относятся к мелким. Полезное ископаемое этих месторождений представлено континентальными глинами и разнородными суглинками преимущественно четвертичного возраста, залегающими почти горизонтально. По содержанию кремнезема глины и суглинки относятся к кислому силикатному сырью. Все они являются пригодными для изготовления строительного кирпича марки "75". Из глин Лугинского месторождения при соответствующей обработке возможно получение строительного кирпича марки "100". Для производства черепицы глины и суглинки обычно непригодны, так как обладают низкой пластичностью и невысокой формовочной способностью. Запасы сырья на Велико-Яблонском месторождении по сумме категорий А+В+С<sub>1</sub> составляют 279 тыс.м<sup>3</sup>, на Лугинском месторождении по сумме категорий А+В - 340 тыс.м<sup>3</sup>, на Коростенском месторождении по сумме категорий А+В+С<sub>1</sub> запасы составляют 691 тыс.м<sup>3</sup>. Кроме этого, почти в каждом населенном пункте имеются небольшие выработки глин и суглинков, которые используются местным населением для строительных целей. Во многих местах имеются кирпичные заводы, производящие продукцию для нужд своих районов.

К а о л и н и г л и н ы о г н е у п о р н ы е . На территории листа каолины распространены довольно широко. Это преимущественно первичные каолины, которые представляют собой кору выветривания кристаллических пород. Выходы каолина на дневную поверхность зафиксированы в единичных случаях по долинам рек, где он вскрыт эрозией. На остальной территории каолин перекрывается осадочными образованиями, мощность которых иногда достигает 60 м. Мощность первичного каолина колеблется от 0,5 до 41,7 м. Максимальная мощность приурочена к водораздельным участкам. К крупным месторождениям каолина на территории листа относится Д о б р ы н с к о е м е с т о р о ж д е н и е . К более мелким - Р у д н я - Г а ц к о в с к о е , Б а р а н о в с к о е и др. Запасы полезного ископаемого на Добрынском месторождении составляют 5387 тыс.м<sup>3</sup>, на Рудня-Гацковском месторождении

- 845 тыс.м<sup>3</sup>. По качеству каолин чрезвычайно непостоянен и делится на первый, второй и третий сорта. Каолин Барановского месторождения использовался для фарфоро-фаянсового производства. Обычно же он может быть применен для грубой керамики. Белый каолин месторождения Д о в ж и к <sup>м</sup> /с.Межиричка/ может использоваться в бумажной промышленности.

На П л е щ е е в с к о м месторождении каолин разрабатывается для изготовления огнеупорных изделий второго сорта. Запасы огнеупорной глины на этом месторождении по категории С<sub>1</sub> составляют - 1368200м<sup>3</sup>.

#### П и р о ф и л л и т о в ы е с л а н ц ы

На территории листа есть два месторождения пиррофиллитовых сланцев: З б р а н к о в с к о е и Р у д н я Ф р а н к о в к а . Пиррофиллитовые сланцы на этих месторождениях залегают среди овручских кварцитов в виде пропластков мощностью от 20-30 см до 1,8 м. Действующая шахта севернее с.Збранки разрабатывает пласт сланца мощностью от 1,2 м до 1,4 м. Пиррофиллитовый сланец характеризуется большой огнеупорностью /1600-1700°, сравнительной твердостью и крепостью изделий из него в обожженном до спекания состоянии. Он пригоден в керамической и электрорадио промышленности, а также для изготовления мелких огнеупорных изделий.

На месторождении Рудня Франковка пиррофиллитовый сланец залегают на глубине 1,2 м. Мощность пласта - 20-30 см. По качеству сланец низкосортный, поэтому месторождение пока не представляет промышленного интереса.

#### О б л о м о ч н ы е п о р о д ы

П е с о к с т р о и т е л ь н ы й . В пределах листа месторождения песка встречаются очень часто. К наиболее крупным относятся И г н а т п о л ь с к о е , Д е д к о в и ч с к о е , Н о в о б о б - р и к о в с к о е и Ж е р е в с к о е месторождения. Полезным ископаемым на этих месторождениях являются в основном крупно- и

среднезернистые гравелистые и щебенчатые водно-ледниковые пески, в которых фракция более 0,5 мм составляет от 66% до 70%. Гравий, галька и щебень состоит из кремня, кварца, частично гранита. Эти пески залегают в виде линз среди более мелкозернистых песков и суглинков, часто чередуясь с ними. Мощность полезного ископаемого колеблется от 1,0 м до 25,6 м. Мощность вскрыши - от 0,1 м до 7,4 м. Отношение вскрыши к полезной толще колеблется от 1:4,5 до 1:1. Запасы полезного ископаемого на одном из наиболее крупных месторождений - Дедковичском по сумме категорий А+В+С<sub>1</sub> составляют 7344 тыс.м<sup>3</sup>. Крупно- и среднезернистые гравелистые пески этих месторождений применяются, как балластный материал при строительстве железных дорог; мелкозернистые пески пригодны для штукатурных растворов, а также как отощающая добавка к кирпичной глине при производстве кирпича.

Кроме упомянутых крупных месторождений имеется очень много мелких месторождений песков, которые эксплуатируются местным населением.

П е с ч а н и к . На территории листа песчаники распространены довольно широко. Они связаны с докембрийскими образованиями и с отложениями полтавской свиты. К наиболее крупным месторождениям песчаников белоковичской свиты относятся месторождения Д р о в я н о й п о с т , и Б е л о к о р о в и ч с к о е , разрабатываемые целым рядом карьеров. Кварцитовидные песчаники местами перекрываются песчано-глинистыми четвертичными отложениями. Кварцитовидные песчаники, в основном, слабо дислоцированы, но в некоторых карьерах имеют падение до 45°. Песчаник по своему качеству и свойствам вполне пригоден для производства щебня в качестве заполнителя бетона, асфальто-бетона и для покрытий дорог I класса.

Запасы полезного ископаемого на Белоковичском месторождении по оценке категорий А+В+С<sub>1</sub> - 4534 тыс.м<sup>3</sup>, на месторождении Дровяной пост - 6566 тыс.м<sup>3</sup>. Эти месторождения в настоящее время эксплуатируются.

Месторождения песчаников полтавской свиты известны в северо-восточном углу листа, в районе г. Овруч. Эти песчаники разрабатываются местным населением, которое использует их, как строительный камень.

#### ДРАГОЦЕННЫЕ КАМНИ

Представлены топазом, бериллом и аметистом. Наиболее широко распространен топаз. Драгоценные камни эксплуатировались попутно с оптическим сырьем на "Северном" и "Южном" участках, которые расположены в районе сел П и с а р е в к а , К р у к , П и с а р е в с к а я Г у т а . Кристаллы топаза бесцветные, голубоватого, зеленоватого, розового и розовато-голубоватого цвета. На "Южном" участке добыто 250 кристаллов топаза общим весом 12,286 кг. Берилл и аметист встречены только в единичных случаях и в малых количествах.

В заключение следует отметить, что территория листа является перспективной для поисков промышленных залежей титана, первичных каолинов, кремня и строительных материалов, в частности - ирризирующего лабрадорита. На карту полезных ископаемых нами нанесены контуры, показывающие распространение первичных каолинов мощностью 10 м и более и кремней мощностью 5 м и более. В северо-восточном углу листа, в районе г. Овруч, в настоящее время ведутся поисково-разведочные работы с целью определения пригодности карбонатных пород в качестве цементного сырья. Территория листа является также перспективной для дальнейших поисков пьезокварца.

В связи с широким развитием полезных ископаемых и для решения ряда стратиграфических вопросов необходимо провести съемку масштаба 1:50 000 в первую очередь в районе развития овручских кварцитов и месторождений пьезокварца.

#### ПОДЗЕМНЫЕ ВОДЫ

В пределах Коростенского листа выделяются водоносные горизонты, приуроченные как к трещиноватой зоне в кристаллических породах до-

камбрия и их коре выветривания, так и к отложениям меловой, неоген-палеогеновой и четвертичной систем.

Питание всех водоносных горизонтов происходит за счет инфильтрации атмосферных осадков, разгрузка - в речных долинах.

Основными источниками водоснабжения являются горизонты подземных вод, связанные с трещиноватой зоной кристаллических пород докембрия, в меньшей степени, - с отложениями меловой и четвертичной систем. Прочие водоносные горизонты характеризуются, обычно, незначительной водообильностью и практического значения не имеют.

#### Водоносный горизонт в трещиноватой зоне и коре выветривания кристаллических пород

Этот горизонт повсеместно развит на территории листа. Трещиноватая зона связана с породами кислого, основного и гибридного составов, а также отложениями овручской осадочно-метаморфической серии (рис. 4). Глубина залегания трещиноватых водоносных пород и продуктов их разрушения колеблется от 0,0 до 49,0 м. Эффективная трещиноватость известна до глубины 100,0 м.

Глубины залегания уровней подземных вод по водопунтам варьируют от 0,0 м в местах выходов на дневную поверхность родников, до 28,0 м. Водоносный горизонт обладает непорными свойствами. Величина напора достигает 64,0 м над кровлей водовмещающих пород.

Водовмещающие докембрийские породы различного возраста и состава отличаются по степени обводненности. Наиболее водообильны скважины, вскрывшие и эксплуатирующие трещиноватые граниты и мигматиты житомирско-кировоградского комплекса, наименее водоносны - основные породы коростенского интрузивного комплекса песчаники и кварциты овручской серии.

Дебиты скважин, эксплуатирующих данный водоносный горизонт, колеблются от 0,005 до 8,33 л/сек, удельные дебиты - от 0,001 до 1,80 л/сек. Некоторые скважины практически безводны

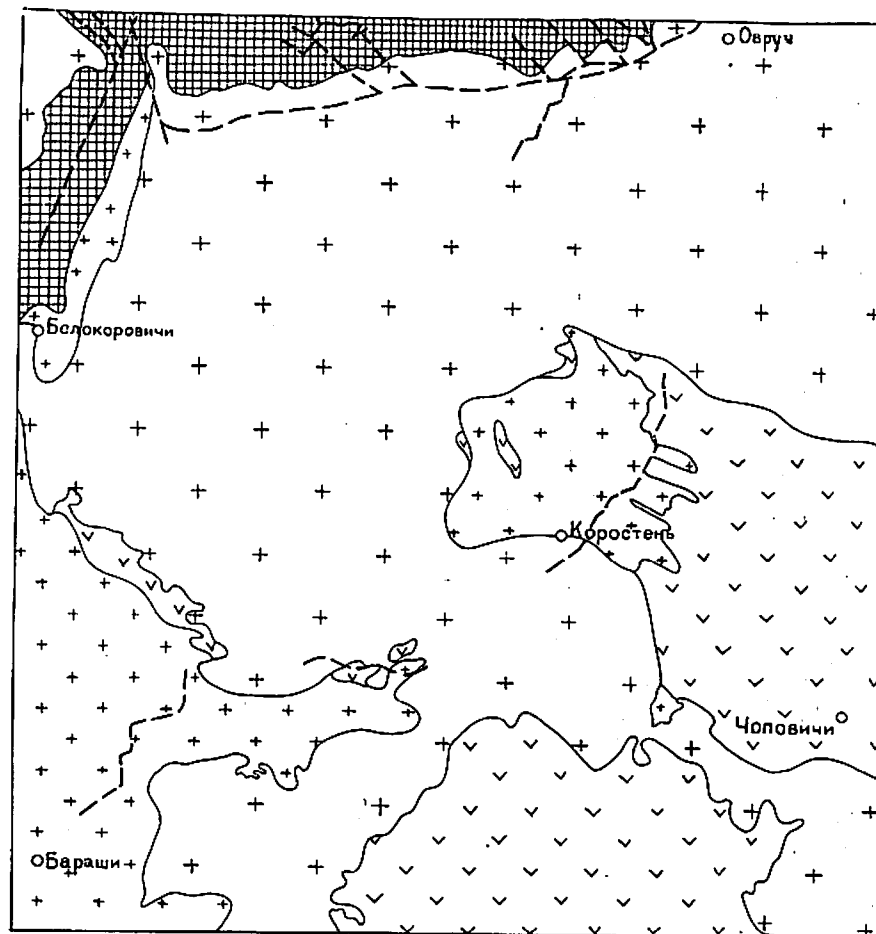


Рис. 4. Карта основных водоносных горизонтов

1 - контуры распространения подгоризонтов подземных вод; 2 - линии тектонических разломов. Водоносный горизонт в трещиноватой зоне и продуктах выветривания: 3 - в кислых породах зитомирско-кировоградского комплекса и породах нижнего архея; 4 - в породах овручской осадочно-метаморфической серии; 5 - в основных породах коростенского интрузивного комплекса; 6 - в кислых породах коростенского интрузивного комплекса

Трещиноватая зона часто сдренирована нисходящими и восходящими родниками, дебиты которых составляют 0,10-0,50 л/сек.

Продукты разрушения кристаллических пород, представленные цебенчато-древянистым материалом, вскрыты шахтными колодцами глубиной от 2,0 - 5,0 до 37,0 м. Дебит последних достигает 0,57 л/сек.

Водоносный горизонт в трещиноватой зоне и продуктах разрушения пород докембрия не имеет выдержанных водоупоров; роль последних в местах их наличия выполняют первичные и вторичные каолины.

По химическому составу воды данного горизонта относятся преимущественно к гидрокарбонатно-кальциевому, гидрокарбонатно-кальциево-магниевому и гидрокарбонатно-кальциево-натриевому типам с минерализацией от 0,03 до 0,65 г/л. Общая жесткость варьирует в пределах значений 0,30-7,0 мг-экв/л.

Водоносный горизонт в нерасчлененных отложениях аптского и альбского ярусов нижнего мела

Этот горизонт имеет ограниченное распространение на территории листа. Водовмещающие породы представлены песками кварцевыми, серыми и темно-серыми, каолинистыми, средней и слабой окатанности. Пески разнозернистые, с преобладанием средней и крупной фракций.

Глубина залегания водовмещающих пород апт-альбского ярусов варьирует от 10,0 до 25,0 м, мощность - от 1,0 до 12,0 м. Залегают на первичных каолинах, дресве или непосредственно на выветрелых кристаллических породах; перекрываются - песчано-кремнистыми отложениями сеноманского яруса, песчаными осадками палеогена или неогена, водоупорными породами /глины/ сарматского яруса и разнообразными отложениями четвертичной системы.

Роль нижних водоупоров выполняют в местах своего развития первичные каолины, верхних - глины сарматского яруса неогена.

Глубины залегания уровней подземных вод по водоупорам варьируют в пределах значений 1,00-12,0 м. Водоносный горизонт обладает

слабо напорными свойствами. Породы нижнего мела особенно сильно обводнены на крайнем северо-востоке площади листа.

Дебит скважин составляют 0,03-2,24 л/сек, удельный дебит 0,01-0,33 л/сек.

По химическому составу воды относятся к гидрокарбонатно-кальциево-магниевому типу с минерализацией от 0,06 до 0,260 г/л. Величина общей жесткости колеблется от 0,85 до 4,50 мг-экв/л.

Водоносные горизонты в отложениях верхнего мела

Наибольший интерес представляет водоносный горизонт, приуроченный к отложениям сеноманского яруса. Он развит в виде отдельных "островов" в центральной части листа, занимающих локальные понижения кристаллического ложа.

Водовмещающие породы сеноманского яруса представлены песками кварцевыми, серыми и желтыми, разномерными, преимущественно мелко-среднезернистыми, содержащими стяжения серых, желтых и бурых кремней.

Глубина залегания водовмещающих пород 0,0-46,0 м, мощность их 3,0 - 10,0 м.

Залегают сеноманские водоносные отложения на породах нижнего мела, вторичных и первичных каолинах или непосредственно на кристаллических породах; перекрываются отложениями полтавских слоев или четвертичными образованиями. Водоносный горизонт не имеет выдержанных нижних и верхних водоупоров.

Глубины залегания уровней подземных вод колеблются от 0,00 до 17,0 м. Водоносный горизонт напорными свойствами не обладает и характеризуется различной степенью водообильности. Дебиты скважин варьируют в пределах от 0,02- до 11,0 л/сек, удельные дебиты - от 0,18 до 4,6 л/сек. Дебиты шахтных колодцев составляют 0,017-0,046 л/сек, родников 0,05-0,65 л/сек.

По химическому составу воды данного горизонта относятся к гидрокарбонатно-кальциевому и гидрокарбонатно-кальциево-магниевому

типам с минерализацией 0,07-0,50 г/л и величиной общей жесткости 0,60-4,10 мг-экв/л.

Водоносный горизонт в мергель-меловых отложениях туронского яруса на территории листа развит слабо и недостаточно изучен.

Водоносность отложений неогена и палеогена

Наибольший интерес с гидрогеологической точки зрения представляет водоносный горизонт, приуроченный к отложениям полтавских слоев неогена и развитый в восточной части площади листа.

Водовмещающие породы представлены кварцевыми песками и песчаниками светло-серыми, серыми и белыми, мелкозернистыми, каолинистыми. Глубина залегания их колеблется от 0,00 до 27,5 м, мощность - от 1,0 до 15,7 м.

Подстилаются полтавские водоносные отложения водопроницаемыми породами мела или первичными каолинами; перекрываются обычно пестрыми глинами сарматского яруса. Первичные каолины и глины сарматского яруса являются надежным верхним и нижним водоупорами.

Глубины залегания уровней подземных вод в водопунктах варьируют в пределах от 2,0 до 11,0 м. Водоносный горизонт обладает слабо напорными свойствами. Водообильность пород невелика: дебиты скважин колеблются в пределах 0,17 - 0,55 л/сек, удельные дебиты 0,009-0,076 л/сек; дебиты шахтных колодцев составляют 0,023-0,035 л/сек.

По химическому составу воды относятся к гидрокарбонатно-кальциево-магниевому типу с минерализацией от 0,05 до 0,560 г/л. Величина общей жесткости составляет 0,50-5,0 мг-экв/л.

Водоносность пород киевских и харьковских слоев палеогена изучена недостаточно из-за их ограниченного распространения на территории листа и практической бесперспективности.

Водоносные горизонты четвертичных отложений

Водоносные горизонты в отложениях четвертичной системы широко развиты на территории листа. Здесь выделяются горизонты подземных

вод, приуроченные к отложениям пойм и первых надпойменных террас рек, а также водоносный комплекс флювиогляциальных, гляциальных и озерно-ледниковых отложений, связанных с днепровским ледником.

Водовмещающие породы представлены песками кварцевыми, серыми, желтовато-серыми и желтыми, разномеристыми, преимущественно мелко-зернистыми. В толще аллювиальных отложений встречаются прослои и линзы гравия и гальки. В комплексе флювиогляциальных отложений встречаются прослои и линзы гравия и гальки. В комплексе флювиогляциальных, гляциальных и озерно-ледниковых отложений имеют место прослои суглинков и супесей.

Глубина залегания водовмещающих пород 0,00-1,50 м, мощность 2,0 - 30,0 м.

Залегают на первичных каолинах, дресве или непосредственно на выветрелых кристаллических породах, а также на отложениях меловой системы, киевских, харьковских, полтавских слоев и сарматского яруса.

Глины залегания уровней подземных вод колеблются от 0,10 до 10,0 м. Водоносные горизонты безнапорные.

Скважины, эксплуатирующие водоносные породы четвертичной системы, отличаются незначительной водообильностью, за исключением тех, которые вскрыли горизонт в толще аллювиальных отложений пойм рек. Дебиты скважин составляют 0,01-2,50 л/сек, удельные дебиты 0,001-0,80 л/сек. Дебиты шахтных колодцев колеблются от 0,12 до 0,23 л/сек.

По химическому составу воды указанных горизонтов относятся к гидрокарбонатно-кальциевому и гидрокарбонатно-кальциево-магниевому типам с минерализацией от 0,04 до 2,25 г/л и общей жесткостью от 0,40 до 24,0 мг-экв/л.

Водоносные горизонты в толще отложений четвертичной системы повсеместно используются сельским населением с помощью шахтных колодцев.

## Л И Т Е Р А Т У Р А

### О п у б л и к о в а н н а я

А м б у р г е р В. П. К петрографии кристаллических пород района топазовых месторождений Волыни. Геологический журнал, т.1, в. 2, 1934.

А н а с т а с ь е в а О. М. Некоторые данные о верхнеюрских разрезах Волыно-Подольской плиты. Геологический сборник № 4, 1957.

А р м а ш е в с к и й П., С т а в р о в с к и й К. К геологии Овручского уезда. Зап.Київск.общ.естествен., т.10, вып.1, 1889.

Б е з б о р о д ь к о Н. И. Граниты Волыни и их пегматиты. Вісник Укр.геол.коміт., в.13, 1929.

Б е з б о р о д ь к о Н. И. Петрогенезис и петрогенетическая карта кристаллической полосы Украины, Тр.ИГ АН УССР, т.IV, в.2,

Б е п а л ь к о Н.А. Лушні породи околиць с.Перги на Волині. Наукові записки, т.XVІ, в.XIУ, 1957.

Б о н д а р ч у к В. Г. Геоморфология УССР. "Радянська школа", Киев, 1949.

Б о н д а р ч у к В. Г. Нарис тектонічної будови території Української РСР. Геол.журн. АН УРСР, т.XV, вип. Ш, 1955.

Б у ш и н с к и й Г.М. Литология меловых отложений Днепровско-Донецкой впадины. Из-во АН СССР, Москва, 1954.

В е к л и ч М.Ф., Р о м о д а н о в а А.П. Нові дані про докрейдові та крейдові відклади в Житомирській області, ДАН УРСР, 1955.

Д и д к о в с к и й В.Я. Геологическое строение и геоморфология долины р.Уж /СВ часть Житомирской обл. и СВ часть Киевской обл./. Кандидатская диссертация, ИГ АН УССР, 1947г

Д і д к о в с ь к и й В.Я. Нові дані про відклади київського ярусу в долині р.Ужа /права притока р.Прип'яті/. Геол.журн., т.XI, № 2, 1951.

Добрянський Ю.Є. Граносієніти південно-західної частини коростенського плутону. Вісник Київського університету, № 1, 1958.

Дубянский В.В. Об овручских песчаниках. Из "Записок Киевск.об-ва естествоисп.", т.ХХ, Киев, 1905.

Заморій П.К. Стратиграфія четвертичних відкладів УРСР, Вісник Київського університету, в.1, 1958.

Карлов Н.Н. Знаки ряби в овручских кварцитах. Тр.лабор. геол.докембрия АН СССР, вып. 2, 1958.

Карпинский А.П., Барбот-де-Марни Н. Геологические исследования в Волынской губернии. Научно-истор.сборник Петерб.горн. инст., 1873.

Козловская А.Н. Овручские кварциты Словачанско-Овручского района на Волини. Минеральное сырье, № 1, 1931.

Козловская А.Н. Пиропиллитовые сланцы с.Збранок на Волини. Минеральное сырье, № 4, 1936.

Козловская А.Н., Ожегова М.И. Геолого-петрографическая карта Украинского кристаллического массива. М-б 1:500000 г.Киев, 1958.

Комлев Л.В. и др. Возраст днепровско-токовских, коростенских и уманских гранитов Украины. Тр. У сессии Комиссии по опр. абс. возраста геол.формаций, 1956.

Коноплина О.П. Верхнемеловые отложения западной Волини. Геол.журн., том XII, вып. 4, Киев, 1952.

Кравец В.В. Сейсмические исследования тектонического строения западной окраины Овручского массива. /Автореферат/. Киев. Гос.университет, 1958.

Криштофович А.Н. О растительных остатках третичных песчаников Волынской губернии. Зап.Мин.Общ., вып. 1, 1911.

Ласкарев В.Д. Общая геологическая карта Европейской России, лист 17-й. Тр.геологического комитета, новая серия, вып.77. Петроград, 1914.

Личак И.Л. Биотитовые граниты Пержанского массива. Геология СССР, т.У, 1957.

Лучицкий В.И. Вопросы стратиграфии и тектоники Украинской кристаллической полосы. БМОИП, том УШ, вып. 3-4, 1930.

Лучицкий В.И. и Ожегова М.И. Генетические взаимоотношения глубинных и интрузивно-эффузивных пород северо-запада Украинского кристаллического массива. Тр. Ин-та геол.наук, вып.57, серия петрографическая, № 17, 1941.

Лучицкий В.И., Семеновко Н.П., Ткачук Л.Г. Украинский кристаллический массив. Изд. АН УССР, 1947.

Макавеев А.Л. Тектоника и геологическая история северной части Украинского кристаллического массива и Полесского вала. Советская геология № 12, 1946.

Матвиенко Е.М. Меловые отложения Украинского кристаллического массива. Геология СССР, т.У, 1957.

Ожегова М.И. Яшма из с.Збранки. Материалы по геологии и гидрогеологии, сборник № 4, 1946.

Ожегова М.И. Овручка свита пісковиків та сланців. Геологічний журнал, т.ІХ, вип. 1-2, 1948.

Полканов О.О. До питання про генезис лабрадоритів Волині. Геол.журн., т.Ш, вип. 3-4, 1937.

Полканов А.А. Плутон габбро-лабрадоритов Волини УССР. Изд.Ленинградского госуниверситета. Ленинград, 1948.

Половинкина Ю.И. История развития магматизма в Украинском кристаллическом массиве. Труды У сессии Комиссии по определ. абсол.возраста геол.формаций, 1956.

Половинкина Ю.И. Новые данные по стратиграфии и



истории формирования Украинского кристаллического массива. Бюллетень Всес.научно-исследов.ин-та, I, 1958.

С е м е н е н к о Н.П. Стратиграфия докембрия Украинского кристаллического массива. Геология СССР, т.У, 1957.

С о б о л е в В.С. Щелочные сиениты сложного Коростенского плутона. Зап.Всерос.мин.общества, ч.69, № 2-3, 1940.

С о б о л е в В.С. Петрология восточной части сложного Коростенского плутона. Ученые записки Львовского гос.ун-та, 1947.

С о б о л а в Д.Н. К геоморфологической характеристике Киевского полесья. Вестник геолкома, т.Ш, № 6, Ленинград, 1928.

Т а р а с е н к о В.Е. О горных породах семейства габбро из Радомышльского и Житомирского уездов Киевской и Волынской губернии. Записки Киевского общества естествоиспытателей, т.ХУ, в.1, 1895.

Т у т к о в с к и й П.А. Подесская безвалунная область, ее особенности и причины возникновения. Записки Киевского общества естествоиспытателей, т.ХУШ, в.1, 1903.

Ч и р в и н с к и й В.Н. К вопросу о стратиграфии докембрия Украинского кристаллического массива. Отд.оттиск из "Академику В.И.Вернадскому к 50-летию научн.и педагог.деятельности". Изд.Ак.Наук СССР, 1936.

#### Ф о н д о в а я

Б а л а б у ш е в и ч И.А. Отчет о работах Житомирской геофизической партии за 1953 г./сев.часть Житомирской обл./, Укр.тер.геол. фонд, 1954.

Б е л ь с к и й С.В. Геологическая карта Украины масштаба 1:126 000, лист ХХП-7, Укр.тер.геол.фонд, 1930.

В а д и м о в Н.Т. Геологическая карта Волынского пьезокварцевого р-на м.1:50 000. Планшет М-35-46-В и пл. М-35-45-Г /ДВ часть/. Укр.тер.геол.фонд, 1947.

В а д и м о в Н.Т. Геологическая карта Волынского пьезокварцевого р-на. М-б 1:50 000, планшеты М-35-34-В /восточн.половина/, М-35-34-Г /западная половина/, М-35-46-А /СВ четверть/. Укр.тер.геол. фонд, 1948-1949 гг.

В а д и м о в Н.Т., Ш у н ь к о В.И. Сводная геологическая карта Волынского интрузивного комплекса м. 1:100 000. Планшеты М-35-34 /южная половина/, М-35-45 /восточная половина/, М-36-46, М-35-57 /СВ четверть/, М-35-58 /северная четверть/. Укр.тер.геол.фонд 1949-1950.гг.

В а д и м о в Н.Т., Д о б р о н о ж е н к о А.Ф. Отчет по теме: "Итоги геолого-поисковых и разведочных работ на титановое сырье на территории УССР". Укр.тер.геол.фонд. 1962.

Е г о р о в В.М. Отчет о работах Волынской геофизической партии за 1955-56 гг. Укр.тер.геол.фонд, 1957.

Е г о р о в В.М. Отчет о работе Паромовской геофизической партии за 1958 г., проведенной в западной части Коростенского плутона, а также на Чеповичском, Ушомирском и Тетеревском участке. Укр.тер.геол.фонд, 1959.

З а к р е в с к а я Г. В. Геологическая карта Украины, планшет ХХ-7 /Овруч, Словечно, Скородне/ /на укр.языке/, Укр.тер.геол. фонд. 1929-1930гг.

К о з л о в с к а я А.Н. Отчет о гидрогеологических исследованиях Словечанско-Овручского р-на на Коростенщине /Словечанский и Овручский р-ны Житомирской обл./, Укр.тер.геол.фонд. 1929.

К о з л о в с к а я А.Н., П е р е л ь ш т е й н В.С. Комплексная геологическая и гидрогеологическая карта Полесья, листы: М-35-1У /южная половина/, М-35-Х /северная половина/. Укр.тер.геол.фонд, 1950.

К о з л о в с к а я А.Н., П е р е л ь ш т е й н В.С. Комплексная геологическая и гидрогеологическая карта Полесья масштаба 1:200 000. Листы М-35-Х1 /сев.часть/, М-35-ХП /сев.часть/, М-36-УП

/СЗ часть/. Укр.тер.геол.фонд. 1951.

К о в л о в с к а я А.Н., О ж е г о в а М.И. Геолого-петрографическая карта УССР, масштаба 1:500 000. Лист М-35-Б. Укр.тер. геол.фонд. 1952.

К о р о в н и ч е н к о Г.М. и др. Детальная геологическая карта Волыни масштаба 1:25 000 - 1:50 000. Листы М-35-57-Б, М-35-45-Г /южная половина/. Укр.тер.геол.фонд, 1945.

М а к о в К.И. Подземные воды Украинского кристаллического массива. /Винницкая, Запорожская, Киевская, Кировоградская, Сталинская, Хитомирская/. Укр.тер.геол.фонд, 1947.

О ж е г о в а М.И. "3-х верстная съемка планшета ХХ-6". Укр.тер. геол.фонд, 1926.

О ж е г о в а М.И. Петрографическая карта УССР, планшет М-35-ХІ /Белокоровичи, Овруч, Коростень, Ушомир, Турчинка/. Укр.тер.геол. фонд, 1938.

Ф у р с а А.Е. Геологическая карта Волынского пьезокварцевого р-на, м-б 1:50 000, планшет М-35-46-Г /Чеповичи/. Укр.тер.геол.фонд, 1945-1946.

Х а т у н ц е в а А.Е., Р о м о д е н о в а А.П. Минералогические и геоморфологические исследования в бассейне верхнего и среднего течения р.Уж, в связи с ильменитоносностью этих районов. Укр.тер.геол.фонд, 1950.

С П И С О К

материалов, использованных для составления карты  
полезных ископаемых

№ п/п	Фамилия и инициалы автора	Наименование работы	Год составления или издания	Местонахождение материалов, его фондовый номер или место издания
1	2	3	4	5
1	Амбургер В.А.	Отчет о работе Волынской геологопоисковой топазо-вой партии	1931	Украинский территориальный геологический фонд № 3670
2	Андреев А.Г.	Отчет о результатах геологоразведочных работ, проведенных на Коростенском месторождении кирпичного сырья в 1956-57гг. /Коростенский р-н, Хитомирской обл./	1958	Там же, № 19575
3	Бараш П.К.	Геологический отчет по Норинскому месторождению гранита	1938	Там же, № 576
4	Безуглый А.М.	Геологический отчет Збранковской геологоразведочной партии на пирофиллитовые сланцы.	1937	Там же, № 3784
5.	Бельский С.В.	Геологическая карта Украины /лист ХХП-7/	1930	Там же, № 3264

1	2	3	4	5
6	Беляев Н.С.	Отчет по детальной разведке Норинского месторождения гранитов у ст. Хайчноринск.	1936	Украинский территориальный геологический фонд, № 579.
7	Булавко А.М.	Отчет о предварительной геологической разведке месторождения песка "Повча" юго-зап.ж.д.	1947	Там же, № 6335
8	Ведимов Н.Т.	Сводная геологическая карта Волынского интрузивного комплекса м-ба 1:1 000 000. Планшеты М-35-34 /южн.половина/, М-35-45 /вост.половина/, М-35-46, М-35-57 /северо-восточная половина/ и М-35-58 /северо-восточная четверть/.	1949- 1950	Там же, № 8392
9	Валяшко Г.И.	Месторождение кварцитовидного песчаника "Дровяной Пост".	1954	Там же, № 12886
10	Валяшко Г.И.	Промежуточный отчет о результатах работ на карбонатное сырье для известкования почв в Сумской, Черниговской, Житомирской, Киевской и Хмельницкой обл. УССР/Бориспольский отряд Левобережной партии/1956г.	1956	Там же, № 16313

1	2	3	4	5
11	Валяшко Г.И.	Отчет о результатах геологопоисковых работ на карбонатное сырье для известкования почв в Житомирской области.	1957	Украинский территориальный геологический фонд, № 17995
12	Ващенко А.А.	Заклучение по геологоразведочным работам, проведенным на Гута-Добринском месторождении лабрадорита /Потиевский р-н, Житомирская область/.	1954	Там же, № 15046
13	Вознесенский А.А.	Пегматиты Волыни и месторождения мориона с ними связанные	1935	Там же, № 3673
14	Воробьева Н.А.	Геологический отчет о геологопоисковых и разведочных работах на пиррофиллитовые сланцы, проведенных в Овручском, Слобчанском, Олевском районах Житомирской области.	1955	Там же, № 16587
15	Герашенко К.И.	Отчет о детальных геологоразведочных работах на месторождении лабрадорита "Каменная Печь" в Житомирской области УССР.	1949	Там же, № 9695
16	Герашенко К.И.	Отчет о геологоразведочных работах на граниты, проведенных в р-не с.Бондаревка Ко-	1953	Там же, № 12390

1	2	3	4	5
17	Дмитренко В.К.	ростенского р-на Житомирской области. Отчет о детальной разведке Жеревского месторождения балластных песков.	1945	Украинский территориальный геологический фонд
18	Добровольский А.Ф.	Беховское месторождение гранита треста Центрщобгравпром МПС на юго-западной ж.д. /данные детальной разведки 1954 г./.	1954	№ 4529 Там же № 15734
19	Дубяга Е.А.	Отчет о детальной разведке месторождения ирризирующего лабрдорита "Синий Камень" в Володарск-Волыньском районе Житомирской области.	1955	Там же, № 17362
20	Дубяга Е.А.	Отчет о поисковых работах на ирризирующие лабрдориты в Володарск-Волыньском районе Житомирской области.	1956	Там же, № 17305
21	Елизаров А.Ф.	Игнатпольское месторождение песчано-гравийных отложений юго-западной железной дороги /данные геологоразведочных работ	1950	Там же, № 11285

1	2	3	4	5
22	Ефимов П.А.	Отчет о доразведке Норинского месторождения гранитов Житомирской области УССР.	1955-1956	Украинский территориальный геологический фонд, № 18065
23	Завадский С.Е.	Велико-Яблонецкое месторождение кирпичного сырья /отчет о геологоразведочных работах, проведенных на месторождении в 1956 г./.	1957	Там же, № 18112
24	Звягинцев Д.Н.	Отчет о геологоразведочных работах на Беховском месторождении гнейсов в Коростенском районе Житомирской области.	1954	Там же, № 13982
25	Зосимовский Н.М. Булавко А.М.	Месторождение балластных песков у ст.Игнатполь юго-западной железной дороги /данные детальной разведки обводненной части первого участка/.	1947	Там же, № 6329
26	Ильина О.	Отчет о разведочных работах на каолин близ д.Белокоровичи, ур."Печище" Слевского р-на УССР и о поисках в районе у д.Збранки и Местечны.	1933	Там же, № 6192

1	2	3	4	5
27	Киор Е.Н.	Заключение по геологическому обследованию Коростенского месторождения кирпичных глин.	1944	Украинский территориальный геологический фонд, № 3791
28	Кириченко Н.Г.	Отчет о детальных геологоразведочных работах на Емельяновском месторождении гранитов в Коростенском районе Житомирской области УССР.	1948-1949	Там же, № 9214
29	Кириченко Н.Г.	Отчет о доразведке Березовского месторождения гранита /Житомирская обл. Коростенский р-н, с.Березовка/.	1954	Там же, № 15063
30	Козловская А.Н.	Предварительный отчет о разведочных работах на кристаллические сланцы с.Збранки.	1929	Там же, № 3785
31	Козловская А.Н. Перельштейн В.С.	Комплексная геологическая карта Полесья масштаба 1:200 000 листы М-35-ХI /северная половина/, М-35-ХII /северная часть/, М-36-7 /северо-западная часть/.	1951	Там же, № 9358
32	Кондзерский В.В.	Отчет о геологоразведочных работах Межиричского	1931-1932	Геологические фонды Житомир-

1	2	3	4	5
		месторождения первичного каолина.		ской экспедиции
33	Коровниченко Г.М. Барташевский В.И. и др.	Детальная геологическая карта Волыни масштаба 1:25 000, 1:50 000 листы М-35-57-Б и М-35-45-Г	1945	Украинский территориальный геологический фонд, № 4350
34	Костюк Н.А.	Геологический отчет Игнатпольской поисковой партии на гранит	1937	Там же, № 601
35	Кравченко О.Г.	Отчет о поисках на каолина Житомирской поисковой партии	1930	Там же, № 2790
36	Кравченко О.Г.	Окончательный геологический отчет про поиски на огнеупорные глины Михайловской геологоразведочной партии	1931	Там же, № 2713
37	Крыжановский А.А.	Отчет об обследовании месторождения волынита в Коростенском округе у с.Михайловки Коростенского района и близ х.Анновки Емильчинского р-на	1930	Там же, № 604
38	Крыжановский А.А.	Отчет по обследованию месторождений кремня Волыни в районах г.Коростеня, м.Ушомира и м.Гулины.	1931	Там же, № 2966 /14226/
39	Лещинер Л.М.	Геологический отчет о результатах геологораз-	1955	Там же, № 16233

1	2	3	4	5
		ведочных работ на Овручском месторождении кирпичного сырья /г.Овруч, Житомирская обл.УССР/.		
40	Липская Ф.Я.	Отчет о детальной разведке Щорсовского месторождения гранита	1952	Украинский территориальный геологический фонд, № 11513
41	Локтионов И.А.	Отчет о доразведке Коростенского /Стремигородского/ месторождения гранитов.	1956	Там же, № 16687
42	Макухина	Геологический отчет по детальной разведке Игнатпольского месторождения гранитов	1938	Там же, № 607
43	Маслова Л.К.	Отчет о детальной разведке Жеревского месторождения гранит-порфиров юго-западной железной дороги.	1959	Там же, № 20503
44	Мурогин В.А.	Отчет о поисково-разведочных работах на граниты для бута и щебня и красные облицовочные граниты в районе г.Коростеня Житомирской области, произведенных в 1953-1954 гг.	1955	Там же, № 16570

1	2	3	4	5
45	Осколков В.Д.	Отчет Волинской экспедиции Института прикладной минералогии по титанистым железнякам.	1931	Украинский территориальный геологический фонд, № 3684
46	Пименова Н.В.	Отчет Коростенской разведочной партии на глины в 1931 г.	1931	Геологические фонды Житомирской экспедиции
47	Пионтковский Ф.А.	Геологический отчет Волинской ильменитовой партии /Гацковка/	1935	Украинский территориальный геологический фонд, № 3686
48	Ржандковский П.И.	Отчет о детальной разведке месторождения гранитов "Каменная Горка" в Овручском районе Житомирской области.	1952-1953	Там же, № 14727
49	Розенбаум В.Г.	Отчет о детальной разведке Могилянского месторождения гранитов.	1941	Там же, № 621
50	Розов Н.А.	Геологический отчет о разведке Новобобриковского месторождения песка /ст.Турчинка КПП/	1956	Фонды Житомирской экспедиции
51	Рубан Н.И. и др.	Отчет о результатах геологопоисковых и раз-	1959	Украинский территориальный

1	2	3	4	5
		ведочных работ, выполненных Житомирской экспедицией в бассейне р. Ирши и верхнего течения р. Ужа в Житомирской области за 1953-1958 г. /Генеральный подсчет запасов титана по Междуречному и Лемненскому россыпным месторождениям ильменита по состоянию на 1.1-1959 г.		ный геологический фонд, № 19984
52	Рубан Н.И. Беседин Л.И.	Минерально-сырьевая база местных строительных материалов Житомирской области УССР.	1961	Там же, № 19984
53	Сапфиров Г.Н.	Отчет о геологопоисковых работах на лабрадорит по р. Ирше в Житомирской обл. УССР.	1950	Там же, № 8907
54	Соболев В.С. Салтыков Г.С.	Месторождение мориона у восточного контакта Волынского габбро-анортозитового массива.	1936	Украинский территориальный геологический фонд, № 2977
55	Соболев В.С.	Месторождения кварца и топаза, связанные с коростенским плутоном /дополнительная глава к работе: "Петрология восточной части сложного коростенско-	1938	Там же, № 8766

1	2	3	4	5
		го плутона". ЦНИГРИ, Ленинград/.		
56	Солонинко И.С.	Результаты геологопоисковых работ на Беховском месторождении гранитов.	1944	Украинский территориальный геологический фонд, № 630
57	Солонинко И.С.	Геологический отчет о производстве геологических работ по заданию треста "Укрнерудпром" Министерства стройматериалов УССР на Емельяновском месторождении гранита и геологического обследования месторождений: Турчинского, Токовского, Натальевского, Ново-Даниловского, Александровского и Подгоренского.	1946	Там же, № 5569
58	Солонинко И.С.	Геологический отчет о производстве геологических работ по заданию треста "Укрнерудпром" МПСМ УССР на граниты.	1946	Там же, № 5783
59	Солонинко И.С.	Габбро-анортозиты бассейна р. Ирши в районе ст. Турчинка и с. Рудня	1947	Там же, № 8099

1	2	3	4	5
		Камень Житомирской области.		
60	Солонинко И.С.	Белые лабрадориты и нориты бассейна р.Уд Житомирской области.	1948	Там же, № 8100
61	Солонинко И.С. Чернявский А.Н.	Отчет о производстве геологоразведочных работ на Васьковичском месторождении светлых лабрадоритов.	1954-	Там же, № 16785
62	Стэдник Г.С.	Отчет о детальной разведке Игнатпольского месторождения балластного песка.	1939	Там же, № 3033
63	Студенецкий М.В.	Геологический отчет о детальной разведке Могилянского месторождения гранитов.	1955	Там же, № 16483
64	Студенецкий М.В.	Геологический отчет о результатах детальной разведки месторождений гранитов "Рудня" /Игнатпольский щебзавод/.	1956	Там же, № 16726
65	Тидеман А.И.	Отчет о детальной разведке гранитов на "Северном участке" Могилянского месторождения.	1937	Там же, № 638
66	Тропинов Г.Н.	Отчет о детальной разведке Белокоровичского месторождения кварцитовидных	1956	Там же, № 16717

1	2	3	4	5
		песчаников, щебзавод № 30 /по данным разведки 1955г./ /Олевский район, Житомирской области/.		
67	Торфяной фонд Украинской ССР	Торфяной фонд Украинской ССР по состоянию разведанности на 1.1.59 г. Украинский научно-исследовательский институт местной и топливной промышленности.	1959	ВО 772244 Библиотека АН УССР
68	Тропинов Г.Н.	Отчет о геологических поисках и обследовании месторождений песков для "обычного бетона" в районе ст.Коростень юго-западной железной дороги.	1958	Украинский территориаль- ный геологи- ческий фонд, № 19258
69	Тошешпольский Г.М.	Отчет о геологоразведочных работах на Беховском месторождении гранита.	1951	Там же № 11027
70	Федотов В.В.	Геологический отчет о поисково-разведочных работах на керамическое сырье в Житомирской и Ровенской областях УССР.	1950	Там же, № 9728
71	Фурса А.Е.	Геологическая карта Волынского пьезокварцевого района масштаба 1:50 000 планшет М-35-46-Г /Чеповичи/	1946	Там же, № 4855



1	2	3	4	5
72	Хлебникова Т.П.	Жервское месторождение балластных песков юго-западной железной дороги.	1952	Украинский территориальный геологический фонд, № 11894
73	Хоменко А.Н.	Отчет по детальной разведке Руднянского месторождения гранитов в районе ст.Игнатполь.	1936	Там же, № 641
74	Чернышкова Л.П. Есина И.И.	Геология Восточного контакта Большого Волынского габбро-анортозитового плутона.	1951	Там же, № 11085
75	Череватюк И.В.	Отчет геологосъемочной партии № 21 Житомирской экспедиции по работам 1960-1962 гг./лист №-35-Х1/.	1962	Там же, № 22863
76	Чухин М.С.	Отчет о детальной геологической разведке Лугинского месторождения кирпичного сырья м.Лугины, Лугинского района Житомирской области УССР.	1955	Там же, № 16161
77	Шаповалов Н.И.	Отчет о поисках балластных материалов вдоль р.Жерев между ж.д.станциями Игнатполь и Белоковичи	1955- 1956	Там же,

1	2	3	4	5
78	Шаповалов Н.И.	юго-западной железной дороги. Отчет о детальной разведке Дедковичского месторождения балластных песков юго-западной железной дороги /Обручский район, Житомирской области/.	1957	Украинский территориальный геологический фонд № 17836

**СПИСОК**  
 промышленных месторождений полезных ископаемых,  
 показанных на листе М-35-Х1 карты полезных иско-  
 паемых масштаба 1:200 000

№ по- ка	Индекс на клетке карте	Наименование место- рождения и вид по- лезного ископаемого	Состояние эксплуата- ции	Тип место- рожде- ния (К-ко- ренное) (Р-рос- сыпное)	№ исполь- зованного материала по списку	Приме- чание
1	2	3	4	5	6	7
<b>ГОРЮЧИЕ ИСКОПАЕМЫЕ</b>						
<b>Т о р ф</b>						
I39	Ш-1	Бакаиха /Бакаихов- ское/	Эксплуати- руется	к	67	
I38	Ш-1	Бакаиховское	Не эксплуа- тируется	к	67	
I4	I-1	Бельястовское	Эксплуати- руется	к	67	
I55	Ш-2	Березовское	Не эксплуа- тируется	к	67	
I20	Ш-1	Березовское I	Не эксплуа- тируется	к	67	
I24	П-1	Бунховское	То же	к	67	
6I	П-1	с.Бучманы	Эксплуати- руется	к	67	
I30	П-1	Великое /в 1,5км на северо-восток от с.Бондаревка/	Не эксплуа- тируется	к	67	

1	2	3	4	5	6	7
148	Ш-2	Великовское /на между- речье рр.Уж и Жерев/	Не эксплуа- тируется	к	67	
142	Ш-1	Великонивское	То же	к	67	
I	I-1	Волчьегорское	"	к	67	
136	Ш-1	Галло	"	к	67	
134	Ш-1	Галло-Симаковецкое	Эксплуати- руется	к	67	
8	I-1	Гвоздь и Колодец- Ямны	То же	к	67	
15	I-2	Глиняное	Не эксплуа- тируется	к	67	
54	П-1	Жеревское	То же	к	67	
146	Ш-2	Зазырьковское	"	к	67	
18	I-1	Зеленовское	"	к	67	
64	П-1	Избиновское	"	к	67	
147	Ш-2	Коньское	"	к	67	
26	I-2	Копыл	"	к	67	
65	I-2	Копыловское	Эксплуати- ровалось	к	67	
20	I-2	Корчевое	Не эксплуа- тируется	к	67	
5	I-1	Кутенское	То же	к	67	
21	I-2	Лежебок	Не эксплуа- тируется	к	67	
66	П-2	Липники	То же	к	67	
4	I-1	Ловище	"	к	67	
62	П-1	Лозницковское	"	к	67	
110	П-4	Межиричское	Эксплуати- ровалось	к	67	

1	2	3	4	5	6	7
200	Ш-4	Моствянское	Эксплуатировалось	к	67	
140	Ш-1	Мышковское	То же	к	67	
151	Ш-2	Немывяковское	Не эксплуатируется	к	67	
56	П-1	Новаковское	То же	к	67	
9	Г-1	Новинское	"	к	67	
10	Г-1	Озерянское	"	к	67	
63	П-1	Омелушское	"	к	67	
25	Г-2	Оснывское	"	к	67	
119	Ш-1	Поволуха	Эксплуатируется	к	67	
259	IV-3	Потиевка	То же	к	67	
126	Ш-1	Сагавское	Не эксплуатируется	к	67	
59	П-1	Седневское	То же	к	67	
149	Ш-2	Селище	"	к	67	
3	Г-1	Синекское	"	к	67	
122	Ш-1	Солотвинское	"	к	67	
150	Ш-2	Хотецкое	"	к	67	
209	Ш-1	Цвиковищенское	"	к	67	
18	Г-2	Черевковское	"	к	67	
133	Ш-1	Яменское	Эксплуатировалось	к	67	
МЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ						
Черные металлы						
Т и т а н						
272	IV-4	Букинское	Не эксплуатируется	к	51	Месторождение разведано. Запасы

1	2	3	4	5	6	7
						утверждены ГКЗ
250	IV-4	Иршинское	Эксплуатируется	р	51	Месторождение разведано. Запасы утверждены ГКЗ
222	IV-2	Катериновское	Не эксплуатируется	р	51	То же
243	IV-3	Лемненское	То же	р	51	"
257	IV-3	Междуречное	"	р	51	Месторождение разведано
205	Ш-4	Стремигородское	"	к	51	Месторождение разведано. Запасы утверждены ГКЗ
219	Ш-2	Ушмирское	Не эксплуатируется	р	51	То же
132	Ш-2	Ушицкое	То же	р	51	То же
НЕМЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ						
Оптическое сырье						
Морион и горный хрусталь						
231	IV-2	ур.Викторинка /Северный участок/	Эксплуатировалось	к	1,8	Месторождение разведано
280	IV-4	с.Гута-Потиевка /в 1,5 км к се-	То же	к	54,74	То же

1	2	3	4	5	6	7
283	IV-4	веро-востоку от села/ Гута-Потиевское I /в 1.8 км к западу от одноименного села/	Эксплуатировалось	к	54,74	Месторождение разведано
275	IV-4	Гута-Потиевская II /в 2,0 км к северу от одноименного села/	То же	к	54,74	То же
224	IV-2	с.Краевщина, в 0,5 км к югу от села /Северный участок/	"	к	1,8,33	"
225	IV-2	с.Краевщина, в 1,5 км к юго-западу от села/Северный участок/	"	к	1,8,33	"
238	IV-2	с.Крук, в 1,5 км юго-востоку от села /Южный участок/	"	к	1,8,33	"
235	IV-2	с.Писаревка, в 1,5 км к северо-западу от села /Южный участок/	"	к	1,8,33	"
241	IV-2	с.Писаревка, в 2,0 км к юго-	"	к	1,8,33	"

1	2	3	4	5	6	7
236	IV-2	западу от села /Южный участок/ с.Писаревка, в 1,5 км к северо-востоку от села /Южный участок/	Эксплуатировалось	к	1,8,33	Месторождение разведано
270	IV-4	х.Рихте	То же	к	54,74,55	То же
240	IV-2	с.Суховоля, в 3,0 км к юго-востоку от села/Южный участок/	"	к	1,8,33	"
269	IV-4	с.Тростяница /в 2,0 км к юго-западу от села/	"	к	54,74,55	"
238	IV-2	с.Шадуря, в 2 км к селу /Северный участок/	"	к	1,8,33	"
230	IV-2	с.Яновка, в 1,8 км к северо-востоку от села /Северный участок/	"	к	1,8,33	"
232	IV-2	с.Яновка, в 2,2 км к северо-востоку от села /Северный участок/	"	к	1,8,33	"

1	2	3	4	5	6	7
284	IV-2	с. Яновка в 0,5 км к востоку от села /Северный участок/	Эксплуатировалось	к	1,8,33	Месторождение разведано
204	III-4	Стремигородское	Апатит Не эксплуатируется	к	51	Месторождение разведано Запасы утверждены ГКЗ и по категории А+В+С <sub>1</sub> составляют 1464 т
ПРОЧИЕ НЕМЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ						
С и л и к а т н ы е						
Кремень						
195	III-3	с. Белошица	Эксплуатировалось	к	38	Запасы по категории С <sub>2</sub> составляют 14942 тыс. м <sup>3</sup>
185	III-1	с. Бондаревка, севернее села	Не эксплуатировалось	к	38	Запасы по категории С <sub>1</sub> - 32000 т
76	II-2	Глуховское	То же	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной № Б-П-38/448 на глубине 4 м вскрыт кремень сено-

1	2	3	4	5	6	7
144	III-1	с. Гулянка	Не эксплуатировалось	к	38	манского яруса. Мощность его - 8,0 м Запасы /без категории/ - 362 тыс. т
69	II-2	Жеревское	То же	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной Б-П-93/0224 на глубине 2,0 м вскрыт кремень сеноманского яруса Мощность его - 13,0 м
19	I-2	Красиловское	"	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной А-П-13/01716 на глубине 1,0 м вскрыт кре-

1	2	3	4	5	6	7
						мень сеноманского яруса Мощность его 12,0 м
75	П-2	Кремниинское /к юго-востоку от ст. Кремно/	Не эксплуатировалось	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной Б-П-23/768 на глубине 2,0м вскрыт кремень сеноманского яруса. Мощности его 9,0 м
176	Ш-3	г. Коростень /в 1,5 км к югу от ст. Коростень/	Не эксплуатируется	к	75	Месторождение обследовано. Запасы /без категории/ - 2568 тыс. т
27	1-2	с. Дилники, юго-западная окраина	То же	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной А-П-36/1129 на глубине 3,0 км вскрыт кремень сеноманского яруса. Мощности его 9,6 м

1	2	3	4	5	6	7
72	П-2	г. Лугины /к северу от ст. Лугины/	Не эксплуатируется	к	38	Запасы по категории С <sub>2</sub> - 260 тыс. т
188	Ш-3	с. Могильно	Эксплуатировалось	к	38	Запасы по категории С <sub>2</sub> - 636 тыс. т
168	Ш-3	с. Пешины	То же	к	38	Запасы по категории С <sub>2</sub> - 118 тыс. т
24	1-2	Подчанское	Не эксплуатируется	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной А-П-28/0874 вскрыт кремень сеноманского яруса. Мощности вскрыши - 6,0 м
192	Ш-3	с. Рудня Могилянская	То же	к	75	Запасы по категории С <sub>2</sub> - 1908 тыс. т
68	П-2	с. Степановка	"	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной Б-П-10/064 на глубине 3,0 м вскрыт кремень сеноманского яруса. Мощности его - 10,5 м
196	Ш-3	Увомирское	"	к	75	Месторождение не разведано. Скважиной В-Ш-50/104 на глубине 7,5 м вскрыт

1	2	3	4	5	6	7
						рыт кремень сеноманского яруса. Мощность его - 11,5 м
185	Ш-8	с.Человка	Эксплуатируется	к	38	Запасы по категории С <sub>2</sub> - 1865 тыс. т
77	П-2	с.Шеметица	Не эксплуатируется	к	38	Запасы по категории С <sub>2</sub> составляют 214 тыс. т
127	Ш-1	с.Ямонец, к северо-востоку от села	То же	к	75	Месторождение не разведано.Скважиной В-1-116/260 на глубине 1,2 м вскрыт кремень сеноманского яруса. Мощность его 9,8м

СТРОИТЕЛЬНЫЕ, ОГНЕУПОРНЫЕ, АБРАЗИВНЫЕ И

ДРУГИЕ МАТЕРИАЛЫ

Из верхних пород

Кислые породы

Гранит, мигматит, гнейс

158	Ш-2	Березовское	Эксплуатируется	к	29	Месторождение разведано.Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> равны 10325 тыс.м <sup>3</sup>
94	П-3	Беховское /восточная окраина с.Михаиловка/	То же	к	24	Разведано

1	2	3	4	5	6	7
92	П-3	Беховское /в 1 км южнее с.Васьковичи/	Эксплуатируется	к	69	Месторождение разведано.Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> -14010 тыс.т
99	П-3	Беховское /в 3 км западнее с.Бехи/	То же	к	18	Месторождение разведано.Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> - 4919 тыс.т
101	П-3	Беховское /в 9 км к северу от с.Коростень/	Эксплуатируется	к	56	Разведано
143	Ш-1	с.Бондаревка	Не эксплуатируется	к	15	Месторождение разведано.Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> -12926 тыс.т
186	Ш-3	Боровицкое	Эксплуатируется	к	75	Не разведано
91	П-3	с.Васьковичи /в 5,0 км на северо-запад от села/	То же	к	75	То же
152	Ш-2	с.Выгов	Эксплуатируется	к	8	"
106	П-4	с.Вязовка	То же	к	75	"
171	Ш-3	с.Дорошичи	"	к	8	"

1	2	3	4	5	6	7
160	Ш-2	Емельяновское /в 0,75 км к югу от ж.д.ст. Емельяновка	Эксплуатируется	к	28	Месторож- дение раз- ведано. Запасы по кат. А+В+С <sub>I</sub> 3574 т.м <sup>3</sup>
156	Ш-2	Емельяновское "Северный уча- сток" /в 300- 400 м от север- ной окраины села/	То же	к	58	Месторож- дение раз- ведано. За- пасы по категории А+В-1154 тыс. м <sup>3</sup>
53	П-1	Харевское	Не эксплуати- руется	к	44	Месторож- дение раз- ведано. За- пасы по категории А+В+С <sub>I</sub> - 12183 тыс. м <sup>3</sup>
265	IV-4	с. Загребля	Эксплуати- ровалось	к	8	Не разве- дано
103	П-4	с. Закусилы	Эксплуати- руется	к	75	То же
88	П-3	Игнатпольское	Эксплуати- ровалось	к	42	Месторожде- ние разве- дано. За- пасы по

1	2	3	4	5	6	7
						категории А+В+С <sub>I</sub> - 7648 тыс. м <sup>3</sup>
182	Ш-3	с. Искоростень	Не эксплуатируется	к	44	Разведано
215	IV-1	"Каменная Го- ра"	Эксплуатировалось	к	76	Не разве- дано
33	I-3	"Каменная Гор- ка"	Эксплуатируется	к	48	Месторож- дение раз- ведано. Запасы по категории А+С <sub>I</sub> - 14267 тыс. м <sup>3</sup>
178	Ш-3	г. Коростень /южная окраи- на города/	Эксплуатировалось	к	8	Не разве- дано
177	Ш-3	г. Коростень /правый берег р. Уж/	То же	к	8	Разведано
172	Ш-3	г. Коростень /в центре го- рода на бере- гу р. Уж/	"	к	8	Не разве- дано
179	Ш-3	Коростенское /Стремигород- ское//в 1 км к юго-востоку от г. Коростень/	Эксплуатируется	к	41	Месторож- дение раз- ведано. Запасы по категории А+В+С <sub>I</sub> -



1	2	3	4	5	6	7
189	III-3	Коростень-Щорсовское	Не эксплуатируется	к	44	19749 тыс.м <sup>3</sup> Месторождение разведано. Запасы по категории А+В+С <sub>I</sub> -27580 тыс. м <sup>3</sup>
220	IV-2	свх. "Красногорка"	Эксплуатировалось	к	8	Не разведано
67	II-2	с.Дипники	То же	к	30	То же
71	II-2	с.Лурины	Эксплуатируется	к	75	"
210	IV-1	Малояблонское	Эксплуатировалось	к	75	"
141	III-1	с.Михайловка	Эксплуатируется	к	75	"
183	III-3	Могиланское	То же	к	49,63	Месторождение разведано. Запасы по кат. А+В+С <sub>I</sub> -11021 тыс.м <sup>3</sup>

1	2	3	4	5	6	7
216	IV-1	с.Неделище	Эксплуатируется	к	75	Не разведано
32	I-3	Норинское	То же	к	8, 6	Месторождение разведано. Запасы кат. А+В+С <sub>I</sub> -9684 тыс.м <sup>3</sup>
169	III-3	с.Памины	Эксплуатировалось	к	8	Не разведано
162	III-2	Пугачевское	То же	к	52	То же
268	IV-4	с.Рудня Шершевская	"	к	8	"
87	II-3	"Рудня"	Эксплуатируется	к	64, 73	Месторождение разведано. Запасы по категории А+В+С <sub>I</sub> -7976 тыс.м <sup>3</sup>
128	III-1	"Северный участок" /расположен в 4 км севернее с. Бондаревка/	Не эксплуатируется	к	15, 65	Месторождение разведано. Запасы по категориям А+В+С <sub>I</sub> -12926 тыс.м <sup>3</sup>
197	III-3	с.Холосное	То же	к	44	Месторождение разведано. Запасы по категориям

1	2	3	4	5	6	7
98	II-3	с.Чигири /в 3 км к северу от села/	Эксплуатирова- лось	к	75	$C_1$ - 8544 тыс.м <sup>3</sup> . Не разведано
194	III-3	с.Щорсовка /между селом и ж.д.линией Коростень-Жи- томир/	Не эксплуатиру- ется	к	44	Месторождение разведано. Запасы по категории $C_1$ - 17418 тыс.м <sup>3</sup>
193	III-3	Щорсовское	Эксплуатиру- ется	к	40	Месторождение разведано. За- пасы по кате- гории А - 516 тыс.м <sup>3</sup>

Габбро, лабрадорит, габбро-анортозит и  
диабазовый порфирит

218	IУ-1	Бобрицкое	Эксплуатиру- валось	к	52	Не разведыва- лось
258	IУ-3	ур.Браки	Не эксплуати- руется	к	19	Запасы по ка- тегории В+ $C_1$ 2894 тыс.м <sup>3</sup> . Разведано
273	IУ-4	Букинское /правый бе- рег р.Доб- рынки/	Эксплуатиру- валось	к	57	Разведано
93	II-3	Васькович- ское	Не эксплуати- руется	к	60	Месторождение разведано. За- пасы по кате-

1	2	3	4	5	6	7
249	IУ-3	Гута-Добрыньское	Не эксплуати- руется	к	12	гории А+В+ $C_1$ - 410 т.м <sup>3</sup> Разведано. Запасы по категории В - 1442 тыс.м <sup>3</sup>
282	IУ-4	Добрыньское /за- падная окраине с.Добрынь/ с.Добрынь	Эксплуатирова- лось	к	57	Разведано
276	IУ-4	с.Добрынь	То же	к	8	Не разведе- но
253	IУ-3	"Каменная печь"	"	к	16	Месторожде- ние разведе- но. Запасы по категории $C_1$ - 42,8 тыс.м <sup>3</sup>
226	IУ-2	с.Лукавец	То же	к	8	Не разведано
111	II-2	Межиричка	Не эксплуати- руется	к	61	Разведано. Запасы по категории $C_1$ - 14 тыс.м <sup>3</sup>
95	II-3	с.Михайловка	То же	к	37	Не разведано
102	II-3	Немировское	Эксплуатируется	к	57	То же
255	IУ-3	с.Новая Боро- вая Рудня	Эксплуатиру- валось	к	53	"
248	IУ-3	Уч."Новый Боб- рик" /Турчин- ское/	То же	к	53	"

1	2	3	4	5	6	7
246	IV-3	"Синий Камень"	Не эксплуатируется	к	20	Месторожде- ние разведе- но. Запасы по кат. А <sub>2</sub> -688 тыс. м <sup>3</sup>
244	IV-3	Ур. Стериковские Луки	То же	к	19	Разведано. Запасы по категории С <sub>1</sub> -653 тыс. м <sup>3</sup>
252	IV-3	Уч. Рудня-Камень	Эксплуатировалось	к	53 59 57	Разведано. Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> -457 тыс. м <sup>3</sup>
250	IV-3	с. Рудня-Камень	То же	к	19	Месторожде- ние разведе- но. Запасы по категории С <sub>1</sub> - 339 тыс. м <sup>3</sup>
К а р б о н а т н ы е п о р о д ы						
Мергель						
30	I-3	с. Малая Хайча	Не эксплуатируется	к	11	Не разведано
118	II-4	с. Обиходы	То же	к	11	То же
16	I-2	Сорокапеньков- ское	Эксплуатируется	к	52	"
28	I-3	Черепковское	Не эксплуатируется	к	9	"

1	2	3	4	5	6	7
Г л и н и с т ы е п о р о д ы						
Глины кирпичные, гончарные и др. /глина, суглинок/						
117	II-4	с. Берестовец	Эксплуатируется	к	8	Не разведано
214	IV-1	с. Великий Яб- лонек	Не эксплуатируется	к	23	Месторождение разведано. За- пасы по кат. А+В+С <sub>1</sub> -279 тыс. м <sup>3</sup>
42	I-4	с. Залужье	Эксплуатируется	к	30	Не разведано
211	IV-1	с. Каменка	Эксплуатировалось	к	8	Разведано
198	III-4	с. Каменское	То же	к	8	Не разведано
190	III-3	Коростенское /участок у х. Растяжин/	Эксплуатируется	к	2	Месторождение разведано. За- пасы по кате- гории А+В+С <sub>1</sub> 691 тыс. м <sup>3</sup>
180	III-3	Коростенское /юго-восточ- ная окраина г. Коростень/	То же	к	27	Не разведано
50	I-4	с. Липляница	Эксплуатировалось	к	30	Не разведано
79	II-2	Лугинское	То же	к	76	Месторождение разведано. За- пасы по кате- гории А+В - 340 тыс. м <sup>3</sup>
74	II-2	Пос. Лугины	Эксплуатируется	к	75	Не разведано
48	I-4	с. Невгоды	То же	к	30	Не разведано

1	2	3	4	5	6	7
44	I-4	Овручское	Эксплуатируется	к	39	Месторождение разведано. Запасы по категории В+С <sub>1</sub> - 197 тыс.м <sup>3</sup>
45	I-4	с. Раковщина	Эксплуатировалось	к	30	Не разведано
206	III-4	ст. Чеповичи	Эксплуатируется Каолин	к	8	Не разведано
221	IУ-2	с. Барановка	Эксплуатировалось	к	5	Запасы по категории С <sub>1</sub> - 118 тыс.м <sup>3</sup>
277	IУ-4	Добринское	Не эксплуатируется	к	71	Месторождение разведано. Запасы - 538600 м <sup>3</sup>
251	IУ-3	Рудня Гацновское	То же	к	45	Разведано. Запасы /без категории/ - 845 тыс.м <sup>3</sup>
Глины огнеупорные						
96	II-3	с. Плещеевка	Эксплуатировалось	к	36	Месторождение разведано. Запасы по категории С <sub>1</sub> - 1368200 м <sup>3</sup>
Сланцы пиррофиллитовые						
29	I-3	с. Збранки /в 1,5 км к северу от села/	Эксплуатируется	к	4, 14, 31	Месторождение разведано. Запасы по категории С <sub>1</sub> - 99.4 тыс.м <sup>3</sup>

1	2	3	4	5	6	7
Обломочные породы						
Песок строительный						
107	II-4	Барцевское	Не эксплуатируется	к	77	Не разведано
89	II-3	с. Гамарня	Эксплуатируется	к	30	То же
78	II-2	с. Глухова	Эксплуатировалось	к	30	"
108	II-4	Дедковичское	Не эксплуатируется	к	78	Разведано. Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> - 7344 тыс.м <sup>3</sup>
164	III-2	Емельяновское /участок № 1/	То же	к	68	Запасы по категории С <sub>1</sub> составляют - 409,8 тыс.м <sup>3</sup>
163	III-2	Емельяновское /участок № 2/	Не эксплуатируется	к	68	Не разведано
52	II-1	Херевское	Эксплуатируется	к	17, 72	Разведано
105	II-4	Жуельское	Не эксплуатируется	к	78	Не разведано
153	III-2	Жупановское	То же	к	68	Разведано
212	IУ-1	с. Каменка	Эксплуатировалось	к	75	Не разведано
191	III-3	Коростенское	То же	к	75	То же
90	II-3	Игнатпольское	Эксплуатируется	к	21, 25, 62	Разведано. Запасы по категории А+В - 1275 тыс.м <sup>3</sup>

1	2	3	4	5	6	7
109	П-4	с.Межиричка	Не эксплуатируется	к	68	Не разведано
217	IУ-1	с.Неделище	Эксплуатируется	к	75	То же
256	IУ-3	Новобобриковское	Не эксплуатируется	к	50	Разведано
35	I-3	Потаповичское	Не эксплуатируется	к	78	Не разрабатывается
85	П-3	"Повча"	То же	к	7	Месторождение разведано. Запасы подсчитаны по категории В. Равны 143880 м <sup>3</sup>
82	Б-П	Тесновское	То же	к	75	Не разведано
80	П-2	с.Шеметица	"	к	75	То же
			Песчаник			
55	П-1	Белокоровичское	Эксплуатируется	к	66	Разведано. Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> 4534 тыс.м <sup>3</sup>
11	I-1	Дровяной Пост, Карьер 7-й км Усовской ветки	Эксплуатируется	к	9	Запасы по категории А+В+С <sub>1</sub> 6566 тыс.м <sup>3</sup>
43	I-4	г.Овруч	То же	к	30	Разведано
			ДРАГОЦЕННЫЕ КАМНИ			
			Топаз			
229	IУ-2	"Северный участок"	Эксплуатировалось	к	1,8, 13,33	Месторождение разведано

1	2	3	4	5	6	7
237	IУ-2	"Южный участок" /в 1,5 км к юго-востоку от с.Крук/	Эксплуатировалось	к	1,8, 13,33	Разведано
238	IУ-2	"Южный участок" /в 1,5 км к юго-западу от с.Писаревка/	То же	к	1,8, 13,33	То же

**СПИСОК**  
непромышленных месторождений полезных ископаемых,  
показанных на листе М-35-ХІ карты полезных иско-  
паемых масштаба 1:200 000

№ по карте	Индекс клетки на карте	Наименование месторождения и вид полезного ископаемого	Состояние эксплуатации	Тип месторождения	№ использованного материала
1	2	3	4	5	6
<b>МЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ</b>					
<b>Черные металлы</b>					
<b>Титан</b>					
279	IV-4	Добрыньское	Не эксплуатируется	к	51
247	IV-3	Гацковское	То же	к	47, 51
208	III-4	Меленевское	"	к	51
262	IV-3	Поруб-Крапивенское	"	к	51
254	IV-3	Рудня-Гацковское	"	к	47, 51
<b>Ванадий</b>					
260	IV-4	Иршинское	Не эксплуатируется	р	51
248	IV-3	Лемненское	То же	р	51
257	IV-3	Междуречное	"	р	51

1	2	3	4	5	6
<b>Цирконий</b>					
248	IV-3	Лемненское	Не эксплуатируется	р	51
257	IV-3	Междуречное	То же	р	51
<b>Апатит</b>					
207	III-4	Меленевское	Не эксплуатируется	к	51
263	IV-3	Поруб-Крапивенское	Не эксплуатируется	к	51
<b>НЕМЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ</b>					
<b>Керамическое сырье</b>					
<b>Пегматит</b>					
100	II-3	с.Бежи /в 1,5 км к западу от села/	Не эксплуатируется	к	70
<b>СТРОИТЕЛЬНЫЕ, ОГНЕУПОРНЫЕ, АБРАЗИВНЫЕ И ДРУГИЕ МАТЕРИАЛЫ</b>					
<b>Карбонатные породы</b>					
<b>Известняк</b>					
40	I-4	Мамечское	Не эксплуатируется	к	75
<b>Мел</b>					
36	I-4	Грезля I	Не эксплуатируется	к	75
41	I-4	Грезля II	То же	к	75
41	I-4	Мамечское	"	к	75
<b>Мергель</b>					
37	I-4	Грезля II	Не эксплуатируется	к	75
39	I-4	Овручское	То же	к	75
<b>Глинистые породы</b>					
<b>Каолин</b>					
115	II-4	ур.Довжик, с.Межиричка	Эксплуатируется	к	82, 35

1	2	3	4	5	6
113	П-4	Ур.Мортково /с.Межиричка/	Эксплуатируется	к	32, 35
60	П-1	Ур.Печище /д.Белокоровичи/	Не эксплуатируется	в	26
114	П-4	Ур.Подходаки	Эксплуатировалось	к	32, 35
112	П-4	Ур.Погной/в 0,5-1,0 км к юго-востоку от с.Межиричка/	Не эксплуатируется	к	35
166	Ш-3	с.Чигири	Не эксплуатируется	к	46
170	Ш-3	с.Шатрици	То же	к	46
			Сланцы пиррофиллитовые		
17	1-2	с.Рудня Фран- ковка	Не эксплуатируется	к	4, 14
			Обломочные породы		
			Песчаник		
57	П-1	Белокорович- ское	Эксплуатировалось	к	52
6	1-1	Рудня Озерян- ская I /ур. Ляды/	Эксплуатируется	к	52
7	1-1	Рудня Озерян- ская II	Эксплуатировалось	к	52
16а	1-2	с.Н.Веледники	То же	к	75

СПИСОК

проявлений полезных ископаемых, показанных на листе  
М-35-ХI карты полезных ископаемых масштаба 1:200 000

№ по карте	Индекс клетка на карте	Название (местонахождение) проявления и вид полезного ископаемого	Характеристика проявления	№ использованного материала по списку (прилож. I)	Примечание
1	2	3	4	5	6
МЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ					
Черные металлы					
Титан					
123	Ш-1	с.Кривотын /в 2,0 км к северо- востоку от села/	В дресве лабрадорита со скважины В-1-69/2210 /интервал 2,0-5,0 м/, количество ильменита от 48 кг/м <sup>3</sup> до 130кг/м <sup>3</sup>	75	
125	Ш-1	с.Кривотын /в 0,8 км к юго-востоку от села/	Ильменит обнаружен в коре выветривания основных пород /скв. № В-1-72/2206 <sup>с</sup> /.Содержание 65 кг/м <sup>3</sup> при опробованной мощности 3,0 м	75	
203	Ш-4	Мелени-Синяв- ское	Скважинами Волинской ГРП на глубине 35.8-42,0 м встречены каолины первичные и као-	51	

1	2	3	4	5	6
261	IУ-3	Радичское	линистые пески с содержанием ильменита от 10 кг/м <sup>3</sup> до 56.0кг/м <sup>3</sup> Повышенное содержание ильменита встречено в каолинистых песках нижнемелового возраста. Мощность их - от 1,0 до 5,5 м. Содержание ильменита достигает 100-170 кг/м <sup>3</sup> породы	5I	
264	IУ-3	Старо-Бобринское	Повышенное содержание ильменита обнаружено скважинами в коре выветривания основных пород, мощность которой достигает 14,0 м. Содержание ильменита колеблется от 5,4 кг/т до 60,0 кг/т породы	5I	
			Цветные металлы		
			Никель		
274	IУ-4	с.Буки /юго-западная окраина села/	В карьере, разрабатываемом габбро, встречены включения сульфидов, представленных пирротином, халькопиритом, изредка пиритом. Размер зерен от 0,5 мм до 1,00 мм и более	7I	

1	2	3	4	5	6
227	IУ-2	с.Лукавец /к юго-востоку от села/	В мелкозернистом монцитоните встречены мелкие зерна сульфидов.	8	
165	III-2	с.Пугачевка	Среди крупнозернистых габбро-анортозитов обнаружена пустота до 1,5 м в диаметре, по стенкам которой сохранились сульфидные минералы.	8	
			Редкие металлы		
			Молибден		
281	IУ-4	с.Гута Потиевская /северо-западная окраина села/	В пегматитовом штоке, в зоне развития серых мелкоовоидных репакивиобразных гранитов, были обнаружены кристаллы молибденита, достигающие до 0,9см в поперечнике	1	
			Тантал и ниобий		
278	IУ-4	Добрыньское/к юго-востоку от с.Добрынь/	Химический анализ ильменитов показал следующие содержания: Nb <sub>2</sub> O <sub>5</sub> -0,11% Ta <sub>2</sub> O <sub>5</sub> -0,069%	5I	
260	IУ-4	Иршинское	В состав ильменита входит Nb <sub>2</sub> O <sub>5</sub> от 0,03 до 0,08%, Ta <sub>2</sub> O <sub>5</sub> - от 0,004 до 0.009%	5I	
243	IУ-3	Лемненское /бассейн р.Лемны/	Химический анализ ильменитов показал содер-	5I	



1	2	3	4	5	6
257	IV-3	Междуречное	<p>зание в нем <math>Nb_2O_5</math> - 0,018%, <math>Ta_2O_5</math> - 0,0014%</p> <p>Химический анализ ильменитов показал содержание <math>Nb_2O_5</math> - 0,05%, <math>Ta_2O_5</math> - 0,009%.</p>		
Цирконий					
73	П-2	с.Болсуны /в 2,0 км к юго-востоку от села/	<p>Повышенное содержание циркона обнаружено в коре выветривания /скв. № Б-П-138/16<sup>Г</sup>/ гранита на глубине 14,0-15,0м. Содержание циркона 1,7 кг/м<sup>3</sup></p>	75	
104	П-4	с.Вязовка /в 0,6 км к северо-востоку от села/	<p>Циркон обнаружен скважиной /Б-IV-1/18/ в коре выветривания кристаллических пород на глубине 30,0-33,0 м. Содержание 1,9 кг/м<sup>3</sup> породы</p>	75	
23	I-2	с.Малаховка /в 0,6 км к северо-западу от села/	<p>Повышенное содержание циркона обнаружено в каолине первичном /скважиной № А-П-45/213/ на глубине 20,4-27,3 м. Содержание 7,7 кг/м<sup>3</sup> породы</p>	75	
49	I-4	с.Невгодовка /в 0,5 км к	<p>Цирконом обогащен каолин первичный, вскрытый</p>	75	

1	2	3	4	5	6
84	П-2	юго-востоку от села/ с.Тесновка /к юго-востоку от села/	<p>скважиной № А-IV-38/221 в интервале 29,8-34,5 м. Содержание 2,2 кг/м<sup>3</sup>. Повышенное содержание циркона обнаружено в каолине первичном /скв.№ Б-П 63/269/ в интервале 12.1-16.0 м. Содержание 1.4 кг/м<sup>3</sup>.</p>	75	
НЕМЕТАЛЛИЧЕСКИЕ ИСКОПАЕМЫЕ					
О п т и ч е с к о е с ы р ь е					
Морион и горный хрусталь					
97	П-3	с.Барды /в 3км к северу от села/	<p>В мелкозернистом габбро встречены жилы крупнозернистого пегматита, в котором наблюдаются пустоты, выполненные ограниченными кристаллами мориона</p>	8	
159	Ш-2	Березовское	<p>В мелких телах пегматита секущих гранит, встречены кристаллики мориона</p>		
161	Ш-2	Емельяновское /в 0,75 км к югу от ж.д.ст. Емельяновка/	<p>Среди гранита встречены пегматитовые тела с мелкими кристаллами горного хрусталя</p>	8	
70	П-2	Жеревское /в 1,0 км к востоку от с.Н.Рудня/	<p>В светло-розовом мелкозернистом граните встречаются пустоты размером до 0,5 см, выполненные</p>	75	

1	2	3	4	5	6
157	Ш-2	Емельяновское /в 1,5 км к северо-востоку от ст.Емельяновка/	кристалликами горного хрусталя В аплитовидном граните встречены миаролитовые пустоты с кристаллами горного хрусталя	75	
175	Ш-3	г.Коростень /северо-восточная часть города/	Среди мелкозернистой разности гранитов имеются миаролитовые пустоты, выполненные хорошо ограниченными кристаллами мориона	8	
181	Ш-3	г.Коростень/в 1,5 км к югу от города/	В жиле кварца, пересекающей коростенский гранит, имеются маленькие жюды, выполненные кристалликами горного хрусталя	75	
86	П-3	с.Млыны /к северо-востоку от села/	Среди розово-красных среднезернистых гранитов встречены аплитовидные граниты, к которым приурочены пегматиты с пустотами и занорышами, выполненными кристаллами мориона	8	

1	2	3	4	5	6
187	Ш-3	с.Могильно /в 1,5 км к западу от села/	В пегматитовой жиле, мощность которой достигает 10-15 см, встречаются хорошо ограниченные мелкие кристаллы мориона	75	
184	Ш-3	с.Человка /к западу от села/ /обн. № 1048/	В кварцевой жиле, секущей гранит, встречаются пустоты, выполнены кристаллами горного хрусталя. Мощность кварцевых жил достигает 8-10 см	75	
К е р а м и ч е с к о е с ы р ь е Пегматит					
174	Ш-3	г.Коростень /в северо-восточной части города/	Среди мелкозернистого коростенского гранита встречены пегматитовые жилки мощностью 10-15 см	75	
266	У-4	с.Рудня Шершнева /к северо-западу от села/	На правом берегу р.Ирши обнаружен ряд пегматитовых жил	74	
271	У-4	пос.Селище /к югу от поселка/	В гранитах красного цвета обнаружен пегматит	74	
267	У-4	с.Шершни /вблизи плотины электростанции/	В гранитном карьере обнаружены многочисленные прожилки пегматита	74	

1	2	3	4	5	6
		СТРОИТЕЛЬНЫЕ, АБРАЗИВНЫЕ, ОГНЕУПОРНЫЕ И ДРУГИЕ МАТЕРИАЛЫ			
		Г л и н и с т ы е п о р о д ы			
		Каолин			
58	П-1	ст.Белокоровичи	Скважиной № Б-1-13/251 к юго-востоку от ст.Бело- коровичи на глубине 19.0м вскрыт каолин первичный мощностью 25,0 м	75	
116	П-4	с.Берестовец	Скважиной вскрыт каолин первичный. Мощность его достигает 15,0 м	75	
167	Ш-3	с.Бороново	Скважиной вскрыт каолин первичный, мощность ко- торого достигает 27,0 м	75	
154	Ш-2	с.Горщик	Мощность каолина первич- ного, вскрытого скважиной, достигает 13,0 м	75	
202	Ш-4	с.Дубрава	Скважиной в 0,5 км к юго- востоку от с.Дубрава вск- рыт каолин первичный. Мощ- ность его 26,0 м	75	
51	П-1	с.Жеревцы	Скважиной Б-1-2/259 на глу- бине 6,7 м под песчано-глини- стыми отложениями вскрыт каолин первичный.Мощность его 35,0 м	75	

1	2	3	4	5	6
131	Ш-1	с.Ивенполь	Скважиной /В-1-165/167/ на глубине 20,0 м вскрыт каолин первичный, мощность которого 36,0 м	75	
213	У-1	с.Каменка	На глубине 20,0 м /сква- жиной Г-1-2/11Г/ под пе- счано-глинистыми отложе- ниями вскрыт каолин пер- вичный. Мощность 29,0 м	75	
245	У-3	с.Ковали	На юго-западной окраине с.Ковали скважиной /Г-3 79/99/ встречен каолин первичный. Мощность его 30,0 м	75	
121	Ш-1	с.Косяк	Скважиной /В-1-18/17/на глубине 12,5 м вскрыт каолин первичный.Мощно- сть его - 26,0 м	75	
81	П-2	с.Крастостав	На глубине 16.0 м сква- жиной вскрыт каолин пер- вичный, мощность которого 21,7 м	75	
242	У-3	с.Лесовщина	На глубине 18,5 м сква- жиной вскрыт каолин пер- вичный, мощность которого 20,0 м	75	
201	Ш-4	с.Липняны	Мощность каолина первич- ного, вскрытого картиро- вочной скважиной состав-	75	

1	2	3	4	5	6
137	III-1	с. Михайловка	лает 10,5 м На глубине 11,0 м скважиной /В-1-218/8 <sup>Г</sup> / под песчано-глинистыми отложениями вскрыт каолин первичный, мощность которого составляет 21,5 м.	75	
46	I-4	с. Мошки	Скважиной вскрыт каолин первичный, мощность которого 15,0 м	75	
199	III-4	с. Новаки	Скважиной /В-1У-2/7/ вскрыт каолин первичный на глубине 12,0 м. Мощность его 12,0 м	75	
47	I-4	с. Потаповичи	Каолин первичный вскрыт скважиной северо-западнее ст. Потаповичи. Мощность его 19,5 м	75	
22	I-2	с. Ракитно	Скважиной /А-П-44/214/ на глубине 15,0 м вскрыт каолин первичный. Мощность 20,8 м	75	
34	I-3	с. Семены	Скважиной вскрыт каолин первичный, мощность которого 15,0 м	75	
145	III-1	с. Симаковка	На глубине 14,5 м скважиной вскрыт каолин первичный, мощность которого 33,5 м	75	

1	2	3	4	5	6
83	II-2	с. Тесновка	Скважиной /Б-П-63/269/ расположенной в 2,5 км к юго-востоку от с. Тесновки, на глубине 1,0 м вскрыт каолин вторичный, который с глубины 8,0 м сменяется каолином первичным. Мощность каолина 23,0 м	75	
12	I-1	с. Топильня	Скважиной вскрыт каолин первичный, мощность которого 23,0 м	75	
2	I-1	с. Усово	В 2,5 км к юго-востоку от с. Усово скважиной /А-1-20/272/ на глубине 31,0 м вскрыт каолин первичный. Мощность его 32,0 м	75	
31	I-3	с. Шоломки	Скважиной /А-III-49/130/ вскрыт каолин первичный. Мощность 21,0 м. Мощность вскрыши - 3,0 м	75	
129	III-1	с. Ямонец	Скважиной вскрыт каолин первичный. Мощность 25,0 м		
ДРАГОЦЕННЫЕ КАМНИ					
223	IV-2	с. Дубровка /в 3 км к северо-востоку от села/	Среди валунных суглинков, покрывающих кристаллические породы, совместно с кварцем и морионом встре-	1,8,33	

1	2	3	4	5	6
228	IV-2	с.Кревецина /в 2,5 км от к юго-западу от села/	чается топаз Обломки кристаллов и от- дельные кристаллы топаза встречаются в валунных суглинках, покрывающих кристаллические породы. Берилл	1,8,33	
173	III-3	г.Коростень	В шпировидных выделени- ях кварца размером 5-10см наблюдаются хорошо огра- ненные кристаллики берил- ла	75	

СОДЕРЖАНИЕ

	Стр.
Введение . . . . .	3
Стратиграфия . . . . .	8
Тектоника . . . . .	59
Геоморфология . . . . .	66
Полезные ископаемые . . . . .	71
Подземные воды . . . . .	86
Литература . . . . .	93
Приложения . . . . .	99

Сдано в печать 14/IX 1970 г. Подписано к печати 23/X 1970г.  
Тираж 200 экз. Формат 60x90/16 Печ.л.9,75 Заказ 338с

Копировально-картографическое предприятие  
Всесоюзного геологического фонда