

УДК 551.8.022.4:551.863(477.9)

В.П.Гнидец

ИСТОЧНИКИ ПИТАНИЯ И СЕДИМЕНТОГЕНЕЗ
В РАННЕМЕЛОВОМ БАССЕЙНЕ РАВНИННОГО КРЫМА
(БАЗАЛЬНЫЙ ГОРИЗОНТ ГОТЕРИВ-АЛЬБА)

Анализ фактического материала по литологии нижнемеловых отложений Крымского региона с учетом новейших данных, использование методики построения лиофациальных карт на количественной основе [7] дали возможность предложить новый вариант развития лиофаций верхнеготерив-верхнеальбских отложений [3,8,9].

На территории Равнинного Крыма и Присивашья в основании нижнемелового разреза развита пачка континентальных и морских (прибрежные и мелководные осадки открытого шельфа) образований. Эти отложения, известные в литературе под названиями базальный горизонт, базальный комплекс и другие, на юге региона обнаруживают верхнеготеривский, а на севере-верхнеальбский возраст. В генетическом отношении они составляют единое геологическое тело, парагены которого тесно связаны между собой.

В среднеготеривское время трансгрессия моря в пределах Равнинного Крыма продвигалась с юго-запада и юго-востока (рис.1), в частности, со стороны Гераклинского и Белогорского прогибов титон-валанжинского заложения [10]. Неравномерное субширотное прогибание на этой территории привело к формированию в западной и восточной ее частях различных в структурном отношении планов отложений базального горизонта. В западной части территории выделяются Бакальская, Татьяновская и Красновская депрессии субмеридионального простириания. В плане они изометричны, с пологим западным и крутым восточным бортами. Эти депрессии характеризуются одинаковыми амплитудами прогибания. Мощность отложений базального горизонта в зонах их максимального прогибания достигает 200 м. Депрессии разделены между собой узкими субмеридиональными, асимметричными перемычками. Так, Бакальская отделяется перемычкой от Татьяновской и Красновской депрессий, а Татьяновская и Красновская – от системы впадин восточной части Равнинного Крыма. Наряду с этим Татьяновская депрессия отделяется от Красновской небольшим пережимом. В пределах этих структурных элементов мощность базальных отложений значительно сокращена и достигает 34 м (скв.1-Рылеевская).

В восточной части Равнинного Крыма сформировались более сложные структуры субмеридионального простириания. Это довольно удлинен-

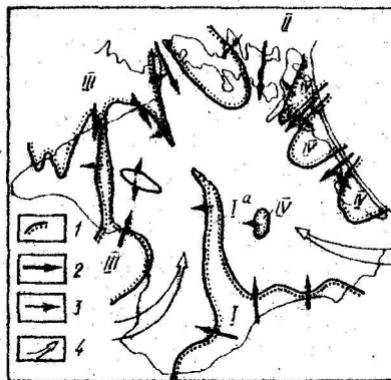


Рис. 4. Схема размещения областей питания готерий-альбского седиментационного бассейна Равнинного Крыма и Присивашья:

1 - суша, 2 - главные направления сноса обломочного материала, 3 - второстепенные направления сноса обломочного материала, 4 - направления трансгрессии моря в среднеготерийское время. I - Крымский средневысотный район, Ia - Срединно-Крымское плато, II - низменность юга Украинского шта, III - район Западно-Причерноморской низменности, IV - район запада Азовской низменности.

ные узкие депрессии с более значительными амплитудами прогибания, чем в западной части территории. Мощность отложений базального горизонта в зоне максимального прогибания (Белогорская) превышает 600 м. Поднятия, разделяющие депрессии, широкие, удлиненные, с крутыми северными и пологими южными бортами. В сводовых частях этих структур мощность отложений базального горизонта составляет менее 25 м.

Различия в структурных планах отложений базального горизонта подчеркиваются отличительным составом породообразующих компонентов. Это обусловлено существованием нескольких областей сноса обломочного материала в позднеготерий-альбский седиментационный бассейн. Однако анализ миграции областей сноса обломочного материала в пространстве и во времени позволяет усматривать на изучаемой территории три участка, которые характеризуются развитием определенных ассоциаций классов литофаций с известным составом породообразующих компонентов, в частности такие участки, как Качинско-Зуйско-Нижнегорский (юг региона), Бакальско-Татьяновско-Красновский (северо-западная часть региона), Сивашско-Ильинско-Клещининский (северо-восточная часть региона).

Качинско-Зуйско-Нижнегорский участок

В его пределах развиты отложения базального горизонта позднеготерив-раннефарремского возраста. Они представлены чередованием разнозернистых песчаников, песков, конгломератов, алевролитов, аргиллитов и известняков [3, 5, 6, 11]. В соответствии с методикой [2], на основе определения процентного соотношения (литопроцентность) трех главных пород-компонентов (песка, алеврита, глины) было выделено девять классов литофаций, слагающих соответствующие семейства (рис. 2, см. на вклейке).

Рассмотрим литологические характеристики отдельных типов пород, участвующих в строении отложений базального горизонта данного участка.

Песчаники, пески, алевролиты. Эти породы образуют мощные пачки в различных частях разреза, а также отмечаются в виде маломощных прослоев в пачках конгломератов и глин. Макроскопически это породы темно-серого, зеленовато-серого, буровато-серого, буровато-желтого цвета, мелко-, средне-, крупно-, разноверистые, часто обнаруживают янослоистую текстуру. Они различны по плотности, а также по содержанию глинистого, известкового и железовмещающего компонентов. Состав их полимиктовый, реже мезомиктовый и олигомиктовый - слюдисто-кварцевый, кварц-полевошпатовый, с хорошо окатанной галькой кварца, желваков фофоритов, а также обугленных растительных остатков. В восточной части участка встречаются прослой каменного угля (до 2 см). Цемент пород каолинитовый, карбонатный, глинисто-карбонатный, порового и контактово-порового типа.

Конгломераты образуют мощные прослой и толщи, а также маломощные преолой в пачках песчаников. Наиболее широко они развиты в восточной части участка, где слагают две конгломератовые толщи, суммарная мощность которых достигает 500 м. Псефиты ржаво-бурового, буровато-желтого цвета. Это мелко-, крупно-, разногравийные образования с различной степенью окатанности гальки. Размер последней колеблется от 1-3 до 10 см. Среди них заслуживают внимания находки крупных глыб размером до десятков метров. Состав галечного материала разнообразен. Преобладают обломки различной степени метаморфизованных песчаников и алевролитов (полимиктовые, кварц-полевошпатовые, кварцитовидные с хлорито-серито-халцедоновым цементом, пронизанные прожилками кварца). Наряду с ними отмечаются обломки известняков глыбового и более мелкого размеров. В верхней конгломератовой толще присутствуют обломки кристаллических сланцев (зеленовато-серых, янослоистых, серито-кварцевого и хлоритово-серитового состава), а также изверженных пород (диориты, гранат-порфиры, кварцевые порфиры, порфироные и липаритовые туфы). Конгломераты оцементированы веществом известковисто-каолинитового состава.

Глины представлены образованиями темно-серого, серого, желтавто-серого, зеленовато-серого цвета, который обусловлен содержанием в них железа. Они вмещают различное количество алеврито-песчаного материала, карбонатного компонента. Для них характерны включения обугленных растительных остатков и прослойки сидерита.

Карбонатные породы представлены известняками и мергелями. В западной и центральной частях участка, в кровельной и подошвенной

частях разреза они образуют прослой до 5 м. Это светло-серые породы с желтоватым оттенком, нередко в различной степени окисленные, окремневые, комковатые, с включениями оолитов, а также хорошо окатанной гальки кварца. Известковые породы нередко вмещают песчаный материал (кварц, полевой шпат и др.), местами обнаруживают мраморовидную текстуру. Примечательным является содержание в них коллоний кораллов.

Изучение пространственного распределения литотипий отложений базального горизонта, исследование вещественного состава кластического материала пород позволили определить существование двух провинций питания терригенным материалом позднего терив-раннебарремского бассейна, что отчетливо отмечается в юго-восточной части рассматриваемого участка. Основная масса обломочного материала поступала в седиментационный бассейн с поднятий Крымского складчатого сооружения, которое было сложено мезозойскими образованиями, представленными в различной степени метаморфизованными песчаниками, алевролитами и известняками. В их составе также принимали участие изверженные породы. Начиная с раннего баррема обломочный материал в бассейн также поступал с юго-восточной части Равнинного Крыма. Поднятия, служившие источниками сноса, здесь были сложены палеозойскими образованиями, представленными зеленовато-серыми кристаллическими сланцами /57.

Бакальско-Татьяновско-Красновский участок

В пределах этого участка отложения базального горизонта представлены чередованием разнозернистых песчаников, гравелитов, конгломератов, алевролитов, аргиллитов, известняков /1, 2, 4, 9/. По литопроцентности они относятся к семи классам литотипий (песчаное семейство – класс 1-3, песчано-алеврито-глинистое семейство – классы 13-16). На этой территории в связи с вековой миграцией фаций возраст отложений меняется от баррема до раннего альта (см. рис. 2).

Песчаники, алевролиты представлены породами светло-серого, серого цвета с различными оттенками от зеленоватого, красновато-коричневого до сиреневого цвета, что связано со степенью их окисленности. Песчаники мелко-, разнозернистые. Крупнозернистые их разности иногда включают гравий. Текстура пород массивная. По составу породы мезомиктовые, полимиктовые, реже олиgomиктовые. Обломочный материал обнаруживает различную степень окатанности и сортировки. Он представлен кварцем, обломками сланцев (глинисто-слюдистых, гидрослю-

дистих, кварцево-гидрослюдистых, кварцевых), кварцитов, серицитизированных гранодиоритов, единичных зерен полевого шпата, пластинок мусковита и гидрослюды. Цемент пород кремнисто-гидрослюдистый, гидрослюдисто-карбонатный, каолинитовый, каолинитово-гидрослюдистый, реже отмечается цемент замещения – карбонатный, хлоритовый, доломитовый. Тип цемента контактово-поровий, базальный, иногда регенерации, соприкосновения.

Гравелиты образуют отдельные прослои и линзы в пачках песчаников. В зависимости от содержания в них железа отмечаются различные оттенки серого и светло-серого цветов. По структуре выделяются мелко-, разно- и крупногравийные разности, переходящие в конгломераты. Состав обломочного материала аналогичен песчаникам, но с преобладанием обломков разной степени метаморфизованных пород: сланцев, песчаников, алевролитов. Цемент породы кремнисто-глинисто-каолинитовый.

Аргиллиты черные, темно-серые с зеленоватым и красноватым оттенком. Они в различной степени песчанистые, известковистые. В них встречаются разности, обогащенные обломками псефитовой размерности (состав обломков почти аналогичен гравелитам). Пелитовая фракция аргиллитов обнаруживает гидрослюдистый, гидрослюдисто-каолинитовый состав.

Карбонатные породы представлены известняками и мергелями. Они вскрыты в западной и юго-западной части участка (Бакальская, Моловая, Евпаторийская и другие площади), где в кровельной части разреза слагают маломощные прослои. Это светло-серые, серые, темно-серые органогенно-детритовые образования с примесью глауконита и обломочного кварца.

Приведенный минералогический состав пород базального горизонта характеризует семь классов литофаций, развитых в пределах данного участка. При этом отмечаются незначительные изменения в составе пород, обусловленные соотношением в них обломочного материала, наличием размерности кластического материала песчаников, содержанием карбонатов в породе и остатков углефицированного растительного детрита.

Пространственное распределение литофаций, изменение соотношений состава кластического материала, его размерности указывают на существование нескольких источников сноса обломочного материала в седиментационный бассейн (см.рис.1). Основными источниками сноса являлись палеосуши, развитие в пределах современных Каркинитского и Каламитского заливов. Каркинитское поднятие располагалось в северо-западной части участка. Судя по составу обломочного материала, породообразующих компонентов, поднятие было сложено метаморфизованными пес-

чаниками, алевролитами, гранодиоритами, порфиритами палеозойского возраста. Каламитское поднятие было расположено в юго-западной части участка. Оно фиксировалось только своим восточным переклинальным окончанием. Слагали его, очевидно, средне- и верхнепалеозойские и мезозойские образования (сланцы, филлиты, известняки, метаморфизованные песчаники и алевролиты) [1].

Наряду с этими двумя основными источниками питания существовало неоколько второстепенных. Они поставляли обломочный материал в седиментационный бассейн на ранних этапах его формирования. К ним относятся Северско-Новоселовское палеоподнятие (центральная часть участка), а также древние узкие в плане перемычки. Эти структуры были сложены метаморфизованными песчаниками, алевролитами и изверженными породами.

Сивашско-Ильинско-Клепининский участок.

Отложения базального горизонта представлены чередованием разнозернистых песчаников, гравелитов, алевролитов, аргиллитов, известняков А, 2, 4, 8, 9. В литпроцентном отношении отложения относятся к девяти классам лиофаций (песчаное семейство - классы 1-4; алевритовое семейство - классы 6,8; песчано-алевритово-глинистое семейство - классы 13, 14, 16). Возраст отложений горизонта в пределах участка - барре-аптский, аптский (см.рис.2).

Песчаники и алевролиты образуют мощные прослои в различных частях разреза. Они светло-серого, серого цвета, часто пестроцветные. Порода мелко-, средне- и крупнозернистая, иногда с гравием. Состав пород олигомиктовый, мезомиктовый, реже полимиктовый, неравномерно глинистый, известковистый. Обломочный материал (70-90 %) распределен неравномерно. Он представлен кварцем, микроклином, плагиоклазом, слюдами, обломками кварцитов, метаморфизованных песчаников, алевролитов, кремнеаргиллитов, каолинитизированных пород, сильно измененных порфиритов. Спорадически отмечаются обломки сланцев (хлоритово-гидрослюдистых, кремнисто-слюдистых). В породах наблюдается значительная примесь углефицированного растительного дегрита. Цемент породы (10-30 %) кремнисто-хлоритово-гидрослюдистый, гидрослюдисто-каолинитовый, каолинитовый. На отдельных участках прослеживается цемент замещения - карбонатный, кремнистый. Тип цемента контактово-поровый, неравномерно-поровый.

Гравелиты слагают маломощные прослои и линзы в пачках песчаников. Они светло-серого, серого цвета, часто пестроцветные. Состав их аналогичен составу описанных выше песчаников.

Аргиллиты серого, темно-серого цвета с зеленоватым оттенком.

Они неравномерно песчанистые и известковистые. Пелитовая фракция их обнаруживает кремнисто-хлоритово-гидрослюдистый и гидрослюдисто-каолинитовый состав.

Приведенные петрографические особенности отложений базального горизонта характеризуют породы-компоненты девяти классов литофаций, выделяемых в пределах данного участка.

Пространственное распределение литофаций, изменения соотношений состава породообразующих компонентов определяет существование нескольких источников сноса иллюстрического материала (см.рис.1). Каркинитское палеоподнятие, слагающее сушу, расположено в северо-западной части участка. Источниками сноса также служили крупные палеоподнятия, расположавшиеся в северной и восточной частях участка. В пределах изучаемого региона южные и западные перекликали этих поднятий являлись областями питания для данной территории. Это были удлиненные, широкие структурные формы с крутыми восточными и северными бортами. Их слагали палеозойско-мезозойские образования, представленные песчаниками, алевролитами различной степени метаморфизации, а также сланцами и изнержеванными породами. Кроме этих двух провинций питания, обломочный материал в пределах седиментационного бассейна поступал также с южного склона Украинского щита.

Таким образом, на территории Равнинного Крыма и Присивашья выделяются три участка, в пределах которых отложения базального горизонта нижнего мела отличаются определенными классами литофаций, которые обнаруживают различный минеральный состав обломочного материала.

В раннеготерив-аптский седиментационный бассейн обломочный материал поступал из нескольких провинций питания. Ими служили палеоподнятия Крымского складчатого сооружения, южного склона Украинского щита, палеосуша Каркинитского и Каламитского заливов, а также локальные более мелкие палеоподнятия субмеридионального и субширотного простирания.

Наличие определенного структурного плана, развитие литофацальных комплексов, слагающих отложения базального горизонта готерив-альбского возраста, указывает на осложнение структур домелового фундамента субмеридиональными глубинами разломами дренирующего заложения (Криворожско-Евпаторийско-Скадовским, Салгирско-Октябрьским и Конско-Белозерским).

Дальнейшие исследования влияния тектоники на седименторенез в раннемеловое время на территории Крымской нефтегазоносной области позволяют раскрыть сложные условия образования отдельных типов седиментов, с которыми могут быть связаны скопления углеводородов, а также другие виды полезных ископаемых.

1. Аностолова М.Я., Богаец А.Т., Бойчук Г.В. Об источниках терригенного материала неокомских и ангских отложений Равнинного Крыма и Присивашья. - Геология и геохимия горючих ископаемых, 1974, № 37, с.71-78.
2. Богаец А.Т., Плахотный Л.Г., Самарский А.Д. О возрасте базальных слоев нижнего мела Равнинного Крыма и Центрального Причерноморья. - Бюл.МОИШ, отд.геологии, 1974, т.159, вып.3, с.37-44.
3. Геология СССР. Крым. - М. : Недра, 1969. - 479 с.
4. Григорьева В.А., Каменецкий А.Е., Павлюк М.И. Фациальные особенности и перспективы нефтегазоносности меловых отложений юга Украины. - Киев : Наук.думка, 1981. - 140 с.
5. Добровольская Т.И., Сальман Т.Б. О гетерогенных барремских конгломератах Восточного Крыма. - Докл. АН СССР, 1960, 133, № 6, с.1405-1408.
6. Друшниц В.В., Янин В.Г. Нижнемеловые отложения Центрального Крыма. - Вестн.Москов.ун-та. Сер.биол., 1959, № 1, с.115-120.
7. Киселев А.Е., Кульчицкий Я.О. Количественные методы в литофациальных исследованиях (на примере Лено-Вильской и Карпатской нефтегазоносных провинций). - Геол.журн., 1983, 43, № 6, с.1-10.
8. Павлюк М.И., Богаец О.Т. Тектоніка і формування області ачленування Східно-Європейської платформи і Скіфської плити. - Київ. Наук.: думка. 1978. - 146 с.
9. Прогноз поисковых нефти и газа на юге УССР и на прилегающих акваториях / Под.ред. В.В.Глушко, С.П.Максимова. - М. : Недра, 1981. - 240 с.
10. Челдинцев В.Ф. Образование Крымских гор. - М. - Л. : Изд-во АН СССР, 1962. - 87 с.
11. Цейслер В.М. Новые данные по стратиграфии и распространению нижнемеловых отложений в юго-западном Крыму. - Изв.вузов, Сер.геол. и разведка, 1959, № 3, с.19-30.

УДК 551.7+552.2(477.8)

Е.И.Чиж, Б.П.Ризун

ЛИТОЛОГИЧЕСКОЕ РАЙОНИРОВАНИЕ СРЕДНЕДЕВОНСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ ЛЬВОВСКОГО ПРОГИБА (В СВЯЗИ С ПЕРСПЕКТИВАМИ НЕФТЕГАЗОНОСНОСТИ)

Для комплексной оценки перспектив нефтегазоносности того или иного района существенное значение имеет анализ ряда объективных поисковых критерий, среди которых важная роль принадлежит литолого-фациальному и палеогеографическому. С этой целью авторами выполнено литологическое районирование среднедевонских отложений Львовского прогиба – осадочной толщи с доказанной промышленной газоносностью.

Отложения среднего девона повсеместно распространены во Львовском прогибе и представлены Эйфельским и живетским ярусами. Эйфельский ярус выделяется в объеме лопушанской свиты, а живетский объединяет пельчинский, струтинский и эстерриевый горизонты.

Разрез лопушанской свиты сложен внизу маломощной пачкой терригенных пород, выше залегают массивные загипсованные доломиты с тонкими прослоями аргиллитов и алевролитов. В разрезе наблюдаются отдельные прослои доломитизированных известняков, переходящих в доло-

ЗРК 4438-11-86 [1]
Л6496

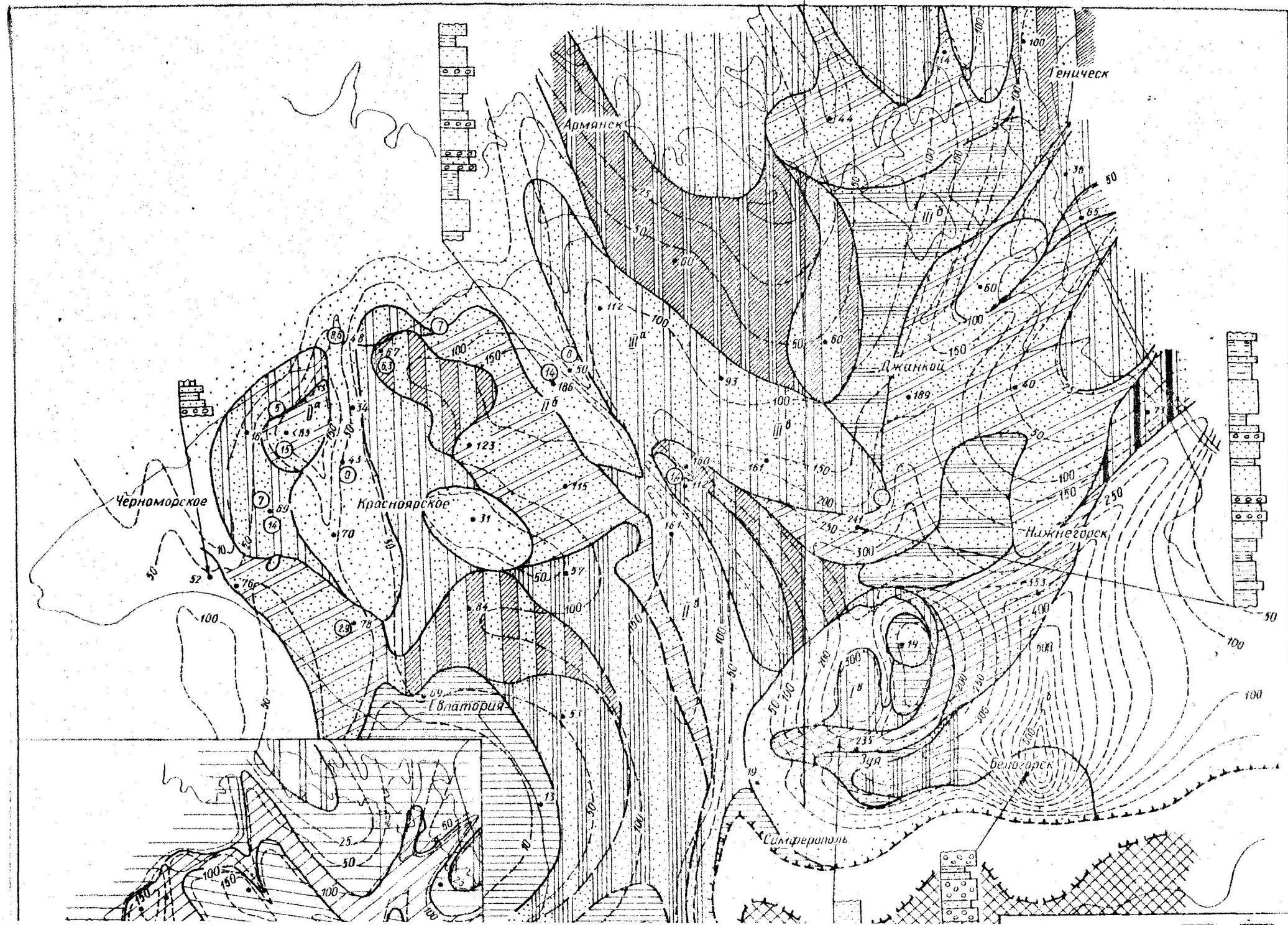




Рис. 2. Литолого-фацальная схема нижнечемаловых отложений Равнинного Крыма и Присивашья (базальный горизонт готерив-альба):
 1 - область выхода на поверхность отложений пресное рассматриваемого комплекса. Литофациальные комплексы (соответственно классификации):
 2 - песчаный, 3 - песчаный с прослойями алеврита и глины, 4 - алевритоглинисто-песчаний, 5 - глинисто-алевритопесчаний, 6 - алевритовый,
 7 - алевритовый с прослойями песка и глины, 8 - песчано-глинисто-алевритовый, 9 - глинисто-песчано-алевритовый, 10 - глинистый, 11 - глинистый с прослойями песка и алеврита, 12 - песчано-алевритово-глинистый, 13 - алевритечесчано-глинистый, 14 - преимущественно алевритечесчаный, 15 - преимущественно глинисто-алевритовый, 16 - преимущественно песчано-глинистый, 17 - смешанный глинисто-алевритечесчаный (при равном соотношении), 18 - карбонатность пород (%). Границы: 19 - современного распространения отложений, 20 - предполагаемой береговой линии, 21 - литофациальных зон (а - установленные, б - предполагаемые), 22 - изопахиты; 23 - поисково-разведочные скважины и мощность отложений (м). Толщеобразующие компоненты (разрезы): 24 - конгломераты и гравелиты, 25 - пески и песчаники, 26 - алевролиты, 27 - аргиллиты, 28 - (м). Толщеобразующие породы. Возраст отложений базального горизонта (брежка): 29 - позднетерив-раннебарремский, 30 - позднетерив-раннеаптский, 31 - позднебаррем-раннеаптский, 32 - аптский, 33 - позднеаптско-бредневальбский. Депрессии: 1^в - Зуйская, 11^а - Бакальская, 11^б - Татыновская, 11^в - Красновская, 11^д - Ильинско-Кледининская, 11^б - Сивашская, 1^а - восточная периклиналь Гераклинского прогиба, 1^б - западная периклиналь Белогорского прогиба. Литофациальные участки: I - Качинско-Зуйско-Нижнегорский, II - Бакальско-Татыновско-Красновский, III - Ильинско-Кледининско-Сивашский.

АКАДЕМИЯ НАУК УКРАИНСКОЙ ССР
ИНСТИТУТ ГЕОЛОГИИ И ГЕОХИМИИ
ГОРЮЧИХ ИСКОПАЕМЫХ

Автогенез и полезные ископаемые

СБОРНИК НАУЧНЫХ
ТРУДОВ

КІЇВ НАУКОВА ДУМКА 1986

ЗРК
Л646

ГП
Н.СР

УДК 552.5/477/

Литогенез и полезные ископаемые: Сб. науч. тр. / Ю.Н. Сеньковский
(отв. ред.). - Киев: Наук. думка, 1986. - 224 с.

Освещаются вопросы литологии, минералогии и геохимии осадочных образований и связанных с ними полезных ископаемых Украины и смежных регионов. Исследуется влияние процессов литогенеза на образование и размещение отдельных типов отложений и связанных с ними полезных ископаемых. Рассмотрены процессы постседиментационного изменения пород нефтегазосынх и угленосных провинций, литологические и геохимические особенности фосфоритоносных и сероносных отложений мезозой-кайнозойского возраста. Освещается обстановка древнего седиментогенеза и роль мелового апвеллинга в развитии отдельных типов седиментации в карпатско-крымской части Мезотетиса.

Для специалистов в области исследования осадочных пород и связанных с ними полезных ископаемых.

Редакционная коллегия

Ю.Н. Сеньковский (ответственный редактор), М.П. Габинет, Д.В. Гуржий,
Н.В. Демченко (ответственный секретарь), А.Е. Киселев, К.П. Козлова

РАЗДІЛ ВІДДІЛЕННЯ

м. Горького
МГУ

4438-14-86

Редакция информационной литературы

Л 1904050000-453 285-86
М221(04)-86

©Издательство "Наукова думка", 1986