

В.В.Тесленко, Л.В.Дехтярева, О.В.Комарова,
В.М.Народенко, Л.Ф.Романов

К СТРАТИГРАФИИ НИЖНЕМЕЗОЗОЙСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ КУРЦОВСКОГО ПОДНЯТИЯ
ГОРНОГО КРЫМА

Многие положения стратиграфии нижнего мезозоя Горного Крыма продолжают оставаться дискуссионными. Это относится даже к таким наиболее длительно изучавшимся вопросам, как представления о возрасте и пространственном распространении эскиординской свиты в пределах Курцовского поднятия. Ниже излагаются некоторые новые данные по этому вопросу.

Курцовское поднятие вскрыто карьерами и естественными обнажениями между поселками Курцы, Петропавловка и Лозовое в долине ручья Курцы на юго-восточной окраине Симферополя.

Сложно оно вулканогенно-осадочным комплексом пород таврической серии, разрез которой венчается эскиординской свитой с двумя подсвитами — нижней и верхней. Представления об объеме и возрасте эскиординской свиты, стратотип которой находится в районе Курцовского поднятия, довольно противоречивы. При выделении свиты А.С.Моисеев считал ее верхнетриасовой [3]. Впоследствии ее возраст принимался за раннеюрский [2]. Отдельные авторы относят ее к тоар-байосу [1].

Базальным горизонтом эскиординской свиты, как считает А.И.Шалимов [2], являются глыбовые известняки, залегающие в основании нижнеэскиординской подсвиты. Однако детальными исследованиями устанавливается, что эти известняки не отражают нижнюю стратиграфическую границу эскиординской свиты. Известно, что глыбы известняков, по данным палеонтологических исследований, принадлежат к отложениям различного возраста — от позднего триаса до юры [2]. В левом борту Курцовской балки в серии уступов действующего Петропавловского карьера горизонт глыбовых известняков обнажен наиболее хорошо. Здесь на поверхности глыб отчетливо заметны зеркала скольжения, а внутри них наблюдается интенсивное брекчирование. Глыбы внедрены в развальцованную массу аргиллитов, превращенных в глинистую кору выветривания линейного типа. По склону Курцовской балки этот своеобразный меланж тянется в широтном направлении более чем на километр.

Выше по разрезу в северном направлении, как это показывает на своей схеме А.И.Шалимов [2], залегают песчано-глинистые породы нижнеэскиординской подсвиты. До настоящего времени они палеонтологически охарактеризованы не были. В последние годы нам удалось обнаружить в этих породах несколько первичных захоронений ископаемой фауны. При этом выяснилось, что сами песчано-глинистые отложения распространены шире, чем это представлялось ранее. Они занимают также часть площади, относимой ранее к области развития верхнеэскиординской подсвиты (рисунок). В целом площадь развития песчано-глинистых отложений нижнеэскиординской подсвиты представляет собой серию тектонических блоков, различно ориентированных в пространстве, так что в одних блоках разрез нарастивается с севера на юг, в других — наоборот, в третьих — в субширотном направлении и так далее. Нормальная последовательность разреза следующая (снизу вверх).

1. Песчаники с подчиненными прослоями гравелитов, чередующиеся с алевролитами. Песчаники кварцевые светло-серые с розовым и бурым оттенком, преимущественно мелкозернистые до тонкозернистых кварцитовидных. Вместе с

растительным детритом отдельные слои песчаников повсеместно содержат множество отпечатков члеников *Pentacrinus* специфического облика, что делает их хорошо маркируемым горизонтом. Алевролиты зеленовато-серые, слоистые с растительным детритом. Отдельные пропластки содержат обильную фауну карнийского яруса (см. ниже списки фауны в точках 1, 2, 4).

Мощность 30 м.

2. Слоистые алевролиты зеленовато-серые, реже темно-серые, переходящие в аргиллит. В нижней части разреза содержат прослой тонкозернистых кварцито-видных песчаников. Отдельные прослой глинистых пород включают конкреции доломита от мельчайших до 10 см в диаметре. Обильная фауна норийского яруса (см. ниже списки фауны в точке 3) приурочена к пропласткам песчаных алевролитов, обогащенных растительным детритом.

Мощность 100 м.

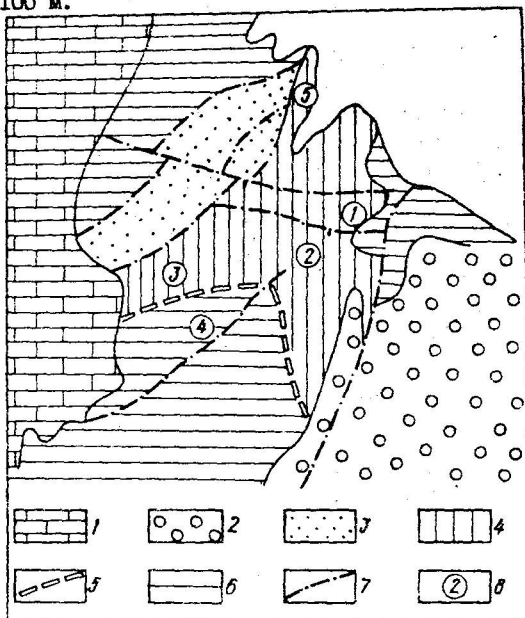


Схема геологического строения Курповского подъятия (по А.И.Шалимову [2] с дополнениями авторов):
 1 - нижний мел - известняки; 2 - верхняя бра-конгломераты; 3 - нижняя бра, верхняя подсвита эскиординской свиты - конгломераты, гравелиты, песчаники; 4 - верхний триас, нижняя подсвита эскиординской свиты - песчаники, алевролиты, аргиллиты (по данным авторов); 5 - грибной горизонт в основании эскиординской свиты; 6 - верхний триас, таврическая свита - аргиллиты, алевролиты, песчаники, сивиты, порфириты, туфы; 7 - разрывные нарушения; 8 - точки новых палеонтологических сборов.

Палеонтологические остатки обнаружены в следующих точках (см. рисунок).

1. Южный склон холма на западной окраине пос. Лозовое. Здесь в алевролитах отобраны *Halobia cf. septentrionalis* Smith, *H. cf. bittneri* Moisev. В песчаниках с отпечатками *Pentacrinus* найдены фрагментарные отпечатки сегментов пикадофитов и многочисленные остатки семян голосеменных растений (формальный род *Sagrolitheae*).

2. Левый склон Курповской балки между поселками Петропавловка и Лозовым у родника. В алевролитах обнаружен хорошей сохранности *Arcoetes intuslabiatus* Moisevics и обильные отпечатки *Halobia cf. septentrionalis* Smith.

3. Канавы в верхней части левого склона Курповской балки на 250 м западнее Петропавловского карьера. Здесь отобраны многочисленные *Monotis caucasica* Wittenb. и *Monotis salinaria salinaria* (Schloth.). Здесь же обнаружен слой сидеритовых конкреций, внутри которых в качестве ядер обрастания встречены крупные хорошей сохранности раковины *Pergamidia cismena* Bitt.

4. В средней части левого склона Курповской балки у южной окраины с. Петропавловки в алевролитах отдельные прослои содержат обильные остатки *Halobia* cf. *celtica* Moiss., *Halobia bitteri* Kittl., *Halobia* sp. Среди растительного детрита, захороненного здесь же, встречаются отпечатки *Neoscalamites* sp.

5. В приустьевой части Курповской балки в ее левом борту у западной окраины пос. Лозовое в песчаниках с *Pentacrinus* отобраны остатки растений рода *Sargolites*, отпечатки фрагментов листьев пикадофитов *Ptilozamites* sp., cf. *Dioonites* sp., *Pseudostenis* (?) *taurica* Moiss (определения А.С. Моисеева [3]).

Биостратиграфический анализ фауны из нижней подсветы эскиординской свиты показывает, что она отлагалась не в лейасе, как это считает А.И. Шалимов и некоторые исследователи [2], а в позднем триасе. Осадки формировались в условиях прибрежного мелководья с обитавшими здесь многочисленными моллюсками. С расположенной поблизости суши сносились отдельные фрагменты растений, причем лучше всего переносили транспортировку текучими водами такие устойчивые к механическим воздействиям части растений, как семена, сегменты жестколистных пикадофитов и т.д. На теплые климатические условия указывают как остатки пикадофитов, так и находки члеников морских лилий.

Л и т е р а т у р а

1. ГЕОЛОГИЧНА будова Кримського передгір'я у межах Альма-Салгирського межиріччя. Київ. Вища школа, 1976. 77 с.
2. ГЕОЛОГИЯ СССР. М., Недра, 1969. Т.8. 572 с.
3. МОИСЕЕВ А.С. О фауне и флоре триасовых отложений долины реки Салгир в Крыму. - Изв. Всесоюз. геол.-разв. о-ния, 1932, вып.39, с.591-606.

Институт геологических наук АН УССР
Киевский государственный университет
Отдел палеонтологии и биостратиграфии
АН Молдавской ССР

Поступила в редколлегию 3.01.77

УДК 552.51.:551.763.1 (477.75-II)

Г.Б.Сальман, Т.И.Добровольская

ОЛИСТОСТРОМОВАЯ ФОРМАЦИЯ ВАЛАНЖИН-ГОТЕРИВА В ВОСТОЧНОМ КРЫМУ

При геологических изысканиях в 1955 г. авторами в разрезе валанжинских и готеривских отложений восточного Крыма были впервые выделены мощные горизонты грубообломочных пород, почти полностью состоящих из валунов и громадных глыб верхнеюрских известняков. В то время в геологии еще не было введено понятие об олистостромовой формации и об олистолитах, и эти горизонты были описаны как валунные конгломераты [1]. В настоящее время проблема образования и распространения олистостромов широко обсуждается в геологической литературе, причем наиболее дискуссионным остается вопрос о характере источника сноса для олистолитов и о геологической обстановке, при которой происходит формирование олистостромовых толщ. С целью изучения этого вопроса авторами были проведены дополнительные исследования в восточном Крыму, которые позволили прийти к выводу, что выделяемые ранее валунные конгломераты пред-

АКАДЕМИЯ НАУК УКРАИНСКОЙ ССР

ИНСТИТУТ ГЕОЛОГИЧЕСКИХ НАУК

ТЕКТОНИКА И СТРАТИГРАФИЯ

РЕСПУБЛИКАНСКИЙ МЕЖВЕДОМСТВЕННЫЙ СБОРНИК

ОСНОВАН в 1972 г.

ВЫПУСК 15

КИЕВ „ НАУКОВА ДУМКА “ 1972

СОДЕРЖАНИЕ

ПЕТРОВИЧ П.Д., РАДЗИВИЛЛ А.А., ЛАДЫЖЕНСКИЙ Г.Н. К истории геологического развития юго-западной окраины Восточно-Европейской платформы и ее складчатого обрамления в раннем силуре	1
ТОЙЖЕВСКИЙ А.А. Типы фанерозойских тектонических движений Украинского щита	2
КОТКО В.Н. Разломная тектоника Воронежского кристаллического массива	11
ЕРМАКОВ Ю.Г. О структурно-генетической связи минеральных концентраций с участками пересечений разломов в зонах тафрогенеза Причерноморского склона Восточно-Европейской платформы	2
КАБЫШЕВ Б.П., ЛУКИН А.Е., ПОЛЯНСКАЯ Т.И., СЕРОВ А.И. Палеотектоника Днепровско-Донецкой впадины в каменноугольный период	3
ИВАНУШКО А.С. Декачие складки в метаморфических породах докембрия Уц	4
ЛУЧИНКИН А.Г. Кластические дайки песчано-глинистых отложений среднего карбона северной антиклинали Донбасса	4
ГОШТЕЙН И.Д. Антропоген — время завершения этапа развития островных дуг в истории Карпат	4
СВЯНКО И.М. К вопросу об экзогенной складчатости в миоценовых отложениях Воыно-Попольской плиты	5
САСИНОВИЧ В.С. Особенности глубинного строения Бориславско-Погутской зоны Предкарпатского прогиба и механизм ее формирования	6
БУКАТЧУК П.Д. О кембрийских отложениях север-запада Молдавии	6
ПОГРЕБНОЙ В.Т. Поздне триасовая-раннеюрская кора выветривания на южном склоне Украинского щита	6
ТЭСЛЕНКО Ю.В., ДЕХТЯРЕВА Л.В., КОМАРОВА О.В., НЕРОДЕНКО В.М., РОМАНОВ Л.Ф. К стратиграфии нижнемезозойских отложений Курповского поднятия Горного Крыма	7
САЛЬМАН Г.Б., ДОБРОВОЛЬСКАЯ Т.И. Олигостромовая формация валанжин-готерива в Восточном Крыму	7
МАКАРЕНКО Д.Б. Объем и подразделение палеогена общей стратиграфической схемы	7
КРАВЕВА Е.Я. О границе керестинского и кумского горизонтов палеогена и об аналогах кумского горизонта на Украине	8
БЕСЬКОВ Б.Г. Гляциоаллювиальные пески шевченковской свиты в районе Канева	8
МАТОШКО А.В., ПАЗИНИЧ Н.В. О соотношении эндогенных и экзогенных факторов в развитии эоловых форм рельефа Полесья	11
ТРУЗМАН Г.Г., ЧЕБОТАРЕВА Л.Б. Новые данные о ледниковых отложениях в районе г.Сокаль	11

И
П
У
П
Из
Кл
ГС