

Л. В. ДЕХТАРЬЕВА, В. М. НЕРОДЕНКО, О. В. КОМАРОВА,
И. А. МИХАЙЛОВА
О ПРИРОДЕ ГОРИЗОНТА ГЛЫБОВЫХ ИЗВЕСТНЯКОВ
В ОКРЕСТНОСТЯХ г. СИМФЕРОПОЛЯ

Наиболее древние отложения Горного Крыма представляются породами таврической серии, имеющей возрастную интервал средней триас — лейас. В настоящее время выделяется несколько типов лейасовых отложений. К одному из них относится резко обособляющаяся на фоне триасовой флишевой и флишидной части разреза толща, сложная известняках нередко встречается фауна преимущественно брахиопод, позволяющая судить о лейасовом возрасте этих образований. Литологический состав в сочетании с фаунистической характеристикой позволил выделить эту часть таврической серии под названием «эскиординской свиты». Этот термин был введен А. С. Монсеевым (1932) при изучении в окрестностях Симферополя одного из наиболее детально исследованных в настоящее время разрезов таврической серии. С Stratigraphический разрез эскиординской свиты располагается между селами Петропавловка и Марьино. Для Салтир-Альминского времени считалось, что лейасовая часть толщи начинается базальным глыбовым горизонтом известняков (Шалимов, 1969). В результате многолетних исследований фауны и детального изучения взаимоотношений упомянутого горизонта с вмещающими породами сложилось мнение о его глыбовой природе. А. И. Шалимов (1969), характеризуя глыбовый горизонт, отмечает, что известняки образуют линзовидные тела и глыбы, местами непосредственно залегающие на вулканогенных породах триаса либо заключенные в песчаники.

Брахиоподы и реже встречающиеся аммониты позволяют с уверенностью говорить о разном возрасте глыб, из которых А. С. Монсеевым еще в 1930 г. были указаны как нижнелейасовые, так и средне-лейасовые формы. Более детальные последующие сборы различных исследователей, особенно А. И. Шалимова, позволили расширить возрастную диапозон, который по брахиоподам датируется в настоящее время как поздний триас — лейас. Лейасовый возраст подтвержден находками аммонитов, которые встречаются значительно реже брахиопод. Наиболее молодой из встречающихся аммонитов — вид *Coeloceras classum Phil.*, характеризует верхний ярус, т. е. соответствует самым верхам лейаса. Небольшая мощность глыбового горизонта, содержащего на одних и тех же уровнях, а иногда в одних и тех же глыбах, разновозрастную фауну с большим стратиграфическим перепалом, естественно, заставила считать, что возраст линз не сингенетичен возрастам вмещающих пород. Поэтому А. И. Шалимов говорит о вторичном залегании глыб, связывая их возникновение с смещением доло-

Северная зона шириной до 100 м состоит из глыб, точнее, тектонически вулканических пород.

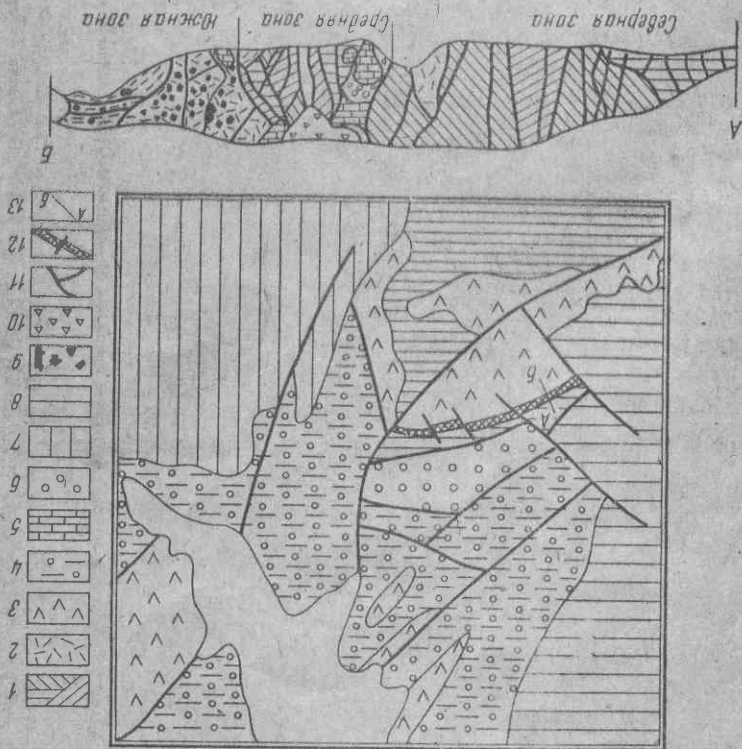
расчленяется вкрясть простирания на три четко выделяющиеся зоны — это линейное тело, которое по особенностям геологического строения Курьи от плотины Петропавловского пруда до водораздельного плато. Вскрытая карьером часть горизонта прослеживается в субширотном горизонте и о более широком, чем ледяк, диапазоне его формирования. стывают не о стратиграфической, а о тектонической природе данного смотреть время и характер его формирования. Эти данные свидетельствуют о стратиграфической, а о тектонической природе формирования. В последние годы горизонт глыбовых известняков расматриваемого разреза вскрыт уступом действующего карьера, где он детально изучался нами. В итоге получены новые данные, застаивающие пере-

жившего биотрма. Возраст глыбового горизонта трактуется в данном случае как тоарский.

В последние годы горизонт глыбовых известняков расматриваемого разреза вскрыт уступом действующего карьера, где он детально изучался нами. В итоге получены новые данные, застаивающие пере-

жившего биотрма. Возраст глыбового горизонта трактуется в данном случае как тоарский.

Схема расположения и строения горизонтов глыбовых известняков Верхний труп: 1 — всеяно-глинистый флиш; 2 — флиш в зоне исти- рания; 3 — вулканические породы в зоне истирания; 4 — конгломе- раты и песчаники с прослоями алевритов; 5 — ледяк; глыбы изве- стняков; 6 — средняя юра; вапняные конгломераты; 7 — верхняя юра; конгломераты, песчаники, известняки, известняки, песча- ники, глины; 9 — глыбы известняков, 10 — современный делювий; 11 — разлом; 12 — глыбовый горизонт на плане; 13 — линия поге- речного разреза



странстве ориентированы различно. На поверхности большинства из них видны зеркала и борозды скольжения.

Из отдельных глыб алевролитов и алевропесчаников, по всей мощности характернейшей зоны собраны обильные остатки фауны хорошей сохранности: *Monotis caucasica* Wittenb., *M. salinaria salinaria* (Schloth.), *M. ochotica* Keys. и единичные крупные раковины *Pergamida cistena* Witt. (норинский ярус). В других глыбах обнаружены отпечатки *Nalobia bitneri* Kitt., *H. sp.* (карникий ярус), в третьих — *Mutilus* (*Mutilus*) *eduiliformis* Schloth. (верхи нижнего — верхний триас). При- сутствие подобных ископаемых здесь ранее не было известно.

Средняя зона шириной до 20 м образована преимущественно глыбами известняков и валуных конгломератов, в которых присутствуют в качестве обломочного материала те же известняки. Реже подаются глыбы мелкоталечных конгломератов и правелитовых песчаников с остатками растительного дёрна. Последние литологически аналогичны песчаникам среднеюрской битянской свиты, распространены в нескольких километрах севернее. Пространство между глыбами заполнено тонко раздробленными алевролитами предыдущей зоны с остатками верхнетриасовых ископаемых (преимущественно моности- сами), а также мелкими обломками известняков. Глыбы известняков, составляющие около 80% объема данной зоны достигают в поперечнике до 15 м, а по ширине до 1,5—2 м; они ориентированы согласно простиранию горизонта. Подобная характеристика известняков и списки собранных ранее ископаемых хорошо известны (Шалимов, 1969).

Общего внимания заслуживает третья, южная зона, граничащая с массивом вулканогенных пород триаса. Она сложена преобразованными врыхлую сыпучую массу тонко истертыми алевролитами, выделяясь общим светлым пепельно-серым фоном с яркими красно-бурыми и синевато-зелеными пятнами. Мощность зоны 10—30 м.

В рыхлой массе заключены отдельные глыбы известняков, по составу и цвету аналогичных описанным в предыдущей зоне, но несколько отличающихся более интенсивным окрасиванием, мраморизацией. Кроме того, обнаружены известняки красно-бурого цвета с многочисленными остатками *Mesoleptis longissima* Miller (верхний ярус), *M. ex. gr. tripartita* Schloth. (верхний тоар), *M. sp.*, *Passalotenuthis sp.* (нижняя юра), *Nannobellus sp.* и ряд новых форм. Эти остатки обнаружены впервые.

Наибольший интерес представляют обломки красно-бурых известняков, содержащие остатки нижнемеловых аммонитов, которые встречаются в виде полностью обмысленных ядр. На поверхности как отдельные глыбы известняков часто наблюдаются зеркала скольжения. Из нижне- меловых форм определены *Bartemites sp. indef.*, *Saiteidella ex. gr. guettardi* (Rasp.), *Diadochoseras sp.* Каккая из перечисленных форм характеризуется достаточно строй стратиграфической приурочен- ностью.

Ряд *Bartemites* в широком понимании ораничен верхами готельфа — *Barremom*. Различные ядры этого рода, такие, как *Bartemites difficilis* Orb., *B. strectostoma* Uhl., *B. psilotatus* Uhl., являются постоянными компонентами так называемых псалиноидовых известняков, нередко имеющих красный или бурый цвет. Поэтому ядра *Bartemites sp.*, собранные в третьей зоне, внешне весьма напоминают таковые, встречающиеся в отложениях нижнего мела Крыма, например в разрезе по р. Кача у сел. Берхоречье. Ряд *Saiteidella* распространены на протяжении всего нижнего мела, а вид *Saiteidella guettardi* (Rasp.) приурочен к среднему ядру Западной Европы, Грузии и Северного Кавказа. Наиболее интересна находка *Diadochoseras*. Этот род до недавнего

времени практически ораничивался типовым видом — *Ammonites podosocostatus* Orb. А. Орбичи (Orbigny, 1840—1841) описал этот вид из песчаников в окрестностях деп. Клансей на юго-востоке Франции, что в современном понимании соответствует верхнему ятту.

Этот род четко отличается от других родов семейства Parahoplidae наличием третьей — сифональной пары булровок, а своеобразием своей скульптуры заметно выделяется на фоне других аммонитов. В смежных регионах на территории юга СССР этот род впервые был отмечен М. С. Эристави (1955), В. Л. Егоровом (1957), а впоследствии ряд новых видов был описан С. Х. Урмановой (1962), В. Л. Егоровом (1965), И. А. Михайловой (1963). В Западной Европе *Didachnoceras* *podosocostatum* Orb. известен из юго-восточной Франции. Весьма любопытно, что в аттских отложениях Крыма, нигде, никем и никогда при-сутствие рода *Didachnoceras* не отмечалось. Аттские отложения Крыма представляются серыми, глинистыми, и известняки из них аммониты имеют принципиально иную сохранность, чем обыкновенные ядра *Didachnoceras*. Поэтому вопрос какими путями попали в глыбовый горизонт *Didachnoceras*, остается на сегодняшний день открытым. Имеющиеся в нашем распоряжении образцы (3 экземпляра) по скульптурным особенностям приближаются к типовому виду — *Didachnoceras podosocostatum* Orb. О присутствии в глыбовом горизонте ископаемых организмов нижнего мела ранее известно не было.

Кроме перечисленных форм по всей южной зоне в участках, где сохраняются отдельные более крупные обломки алевролитов, можно встретить раздробленные отпечатки верхнетриасовых моллюсков или их фрагменты.

Таким образом, глыбовый горизонт, выделенный ранее как базаль-ный слой эскордианской свиты мейса, в свете новых данных рас-сматривается по-иному. Он представляет сложное тектоническое тело, образованное блоками пород различного возраста, — от триаса до ниж-него мела включительно. В составе тела выделяются три зоны, отражаю-щие этапность раскрятия куполов, возможно, глыбинного разлома. Намечаются три этапа: а) посленордический долейасовый — северная зона; б) постлейасовый доверхнеюрский — средняя зона; в) после-аттский — южная зона.

ЛИТЕРАТУРА

Егоров В. Л. О двух верхнетриасовых/аммонитах из окрестностей сел. Берхний Ардан (АрмССР). Изв. АН АрмССР, сер. геол. и геогр., т. X, № 3, 1957.
 Егоров В. Л. О некоторых аммонитах Кавказа. Тр. КФ ВНИИнефть, вып. 16, 1965.
 Михайлова И. А. О систематическом положении и объеме рода *Didachnoceras*. Палеон-тол. ж., № 3, 1963.
 Мусеев А. С. О флоре и фауне триасовых отложений долины р. Салгир в Крыму. Тр. ВГО, т. 41, вып. 39, 1932.
 Урманова С. Х. Новый позднеаттский *Didachnoceras* Средней Азии. Палеонтол. ж., № 2, 1962.
 Шапиров А. И. Стратиграфия, Юрская система. Нижний отдел. В кн.: «Геология СССР», т. VIII, «Недра», 1969.
 Эрстайн М. С. Нижнеюрская фауна Грузии. Ин-т геологии и минералогии АН ГССР, монография, № 6, 1955.
 Orbigny A. Paleontologie française. Terr. Crétacé, t. 1, 1840—1841.

Статья поступила в редакцию 28 октября 1977 г.

Московский государственный университет
 Киевский государственный университет

Молочко