

УДК 551.762.1+551.763.1 (477.75)

Л. В. ДЕХТАРЬЕВА, В. М. НЕРОДЕНКО, О. В. КОМАРОВА,
И. А. МИХАЙЛОВАО 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 обособившаяся на фоне триасовой флишевой и флишидной части разреза толща, сложившая 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.

Стратигический разрез эскиординской свиты располагается между селами Петропавловка и Марьино. Для Салтип-Альминского времени считается, 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 среднелейасовые формы. Более детальные последующие сборы разнородных известняков, 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 таврский ярус, т. е. соответствует самым верхам лейаса. Небольшая мощность глыбового горизонта, содержащего на одних и тех же уровнях, а иногда в одной и тех же глыбах, разнородную фауну с большим стратиграфическим перепалом, естественно, заставила считать, что возраст линз не сингенетичен возрасту вмещающих пород. Поэтому А. И. Шалимов говорит о вторичном залегании глыб, связывая их возникновение с смещением доло-

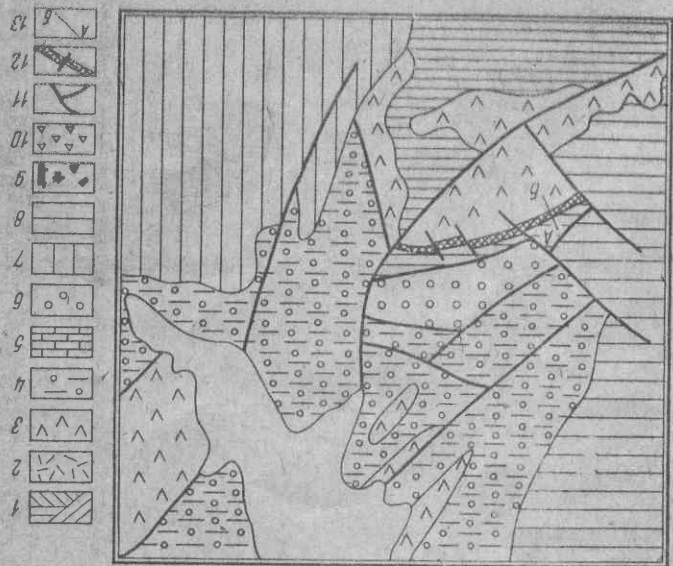
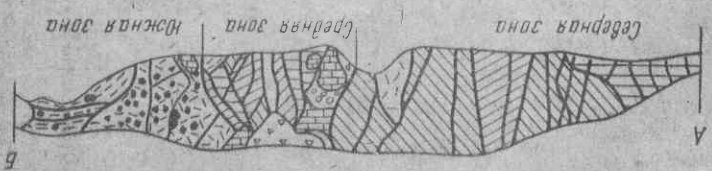
Северная зона шириной до 100 м состоит из глыб, точнее, тектонически вулканических пород.

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 ледя, 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 рассматриваемого разреза вскрыт уступом действующего карьера, где он детально изучался нами. В итоге получены новые данные, застаивающие пере- горизонте не о стратиграфической, а о тектонической природе данного. Вскрытая карьером часть горизонта прослеживается в субширотном направлении на несколько сот метров вверх по склону долины ручья Курьи от плотины Петропавловского пруда до водораздельного плато. Это линейное тело, которое по особенностям геологического строения расчленяется вкрясть простирания на три четко выделяющиеся зоны — северную, среднюю и южную, непосредственно примыкающую к мас- сиву вулканических пород.

живущего 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 песчанники с прослоями алевритов; 5 — ледя; глыбы изве- стняков; 6 — средняя юра; вулканические конгломераты; 7 — верхняя юра; конгломераты, песчанники, известняки, известняки, песча- ники, глины; 9 — глыбы известняков, 10 — современный делювий; 11 — разлом; 12 — глыбовый горизонт на плане; 13 — линия попе- 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 cisterna* 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 валунных 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 заложено 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 *Mesoleptus longissimus* Miller (верхний триас). *M. ex. gr. tripartita* Schloth. (верхний триас), *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 строгой стратиграфической приуроченностью.

Род *Bartemites* в широком понимании ораничен верхами готельфа — барремом. Различные ядры этого рода, такие, как *Bartemites difficilis* Orb., *B. strectostoma* Uhl., *B. psilotatus* Uhl., являются постоянными компонентами так называемых псидолитовых 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. Род *Saiteidella* распространён 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 дер. Клансей на юго-востоке Франции, что в современном понимании соответствует верхнему ятту.

Этот род четко отличается от других родов семейства Parahoplitidae 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 эскординской 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, глубинного разлома. Намечаются три этапа: а) посленорикский долейсаовый — северная зона; б) послемейсовый долейсаовый — 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 Западного 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. Crétace, t. 1, 1840—1841.

Статья поступила в редакцию
 28 октября 1977 г.

Московский государственный университет
 Киевский государственный университет

Молочко