

В.И.Лысенко

ПАЛЕОБИОСТРАТИГРАФИЧЕСКОЕ ОБОСНОВАНИЕ АЛЬБСКИХ ОЛИСТОСТРОМ В ОКРЕСТНОСТЯХ БАЛАКЛАВЫ (КРЫМ)

В статті наведені палеонтологічні дані, які дозволяють визначити хроностратиграфічний рівень генезису альбських олістостром.

In the article contains paleontological information, that indication chronostratigraphical genesis-layer of the albian olistostroms.

Интересной геологической особенностью Балаклавы является широкое распространение в ее ближайших окрестностях крупных (до 1,5 м в поперечнике) хорошо окатанных валунов и глыб, среди которых нередко гранитоиды, неизвестные в коренных отложениях Крыма. Поскольку их природа не выяснена, а источники сноса не известны, их принято считать эратическими [1, 2].

На одной из прошлых сессий УПО (2000 г.), автору представилась возможность познакомить участников сессии с новыми представлениями о природе этих валунов: была подчеркнута их генетическая связь с осадочно-гравитационной олістостромой. Ряд вопросов все же остался без ответов, прежде всего - источники сноса и геологический возраст олістолитов, а также геологический возраст самой олістостромы. Вполне понятно, что эти вопросы могут быть решены только при наличии представительного палеонтологического материала, которого в то время еще не было.

За истекшее время, путем специальных целенаправленных поисков, были получены необходимые палеонтологические материалы, позволившие удовлетворительно решить эти задачи. Обильные органические остатки были извлечены из валунов, образованных осадочными породами - известняками и песчаниками. В мраморовидных известняках были обнаружены скелетные остатки герматипных кораллов, раковины брюхоногих и двустворчатых моллюсков, однозначно указывающие на титон- берриасский возраст размываемых пород. Эти породы и в настоящее время широко распространены в окрестностях Балаклавы, где они интенсивно разрабатываются путем открытых карьерных выработок. Обилие олістолитов из мраморовидных известняков, таким образом, может рассматриваться как продукт автохтонного генезиса.

Полной неожиданностью оказался состав фауны из песчаниковых валунов. Его представляют следующие группы: головоногие моллюски (аммониты и белемниты) *Acanthoscaphites cf. nolani* (Seunes.), *Anahoplites planus* (Mount.), *Kossmatella agassiziana* Pict., *Hamiticeras pilsbryi* Ander., *Neohibolites cf. minimus* List.; брюхоногие моллюски *Natica gaultina* d'Orb., *N. Dupini* d'Orb., *Confusiscala dupiniana* d'Orb, двустворчатые моллюски *Pterotrignia scabicola* Lyc., *Trigonia alliformis* Park., *Venicardia triangulata* Mord., *Integricardium dupini* (d'Orb.), *Exogyra tuberculifera* Koch et Dunk., *Cuculaea glabra* Park., *Aucellina caucasica* Buch., *Panopea sp.*, *Thetironia caucasica* Eichw., *Pinna robinaldina* d'Orb., прочие: *Teredo cf. tournali* Leum., *Serpula socialis* Goldf., *Serpula sp.*, морские ежи и пр.

Все перечисленные виды имеют распространение преимущественно в верхнем апте - нижнем альбе. Важно отметить, что в пределах горной части Крыма отложения апта и альба с подобным составом моллюсков не известны. С другой стороны,

представленный в списке комплексов имеет исключительно близкое сходство с апт-альбскими комплексами отдаленных регионов (на Северном Кавказе и Большом Балхане с одной стороны и со средиземноморскими регионами Западной Европы - с другой). Некоторое сходство обнаруживается при сравнении с апт-альбом Равнинного Крыма [5]. По-видимому, валуны с апт-альбской фауной были принесены с юга из района, ныне находящегося ниже уровня Черного моря.

Также были собраны остатки ископаемой фауны непосредственно из мелкозернистого матрикса олистостромы: *Aucellina gryphaeoides*, *Anomalina complanata* (Rous.), *Lenticulina sp.*, *Ostracoda*, и это оказало решающее значение в вопросе о времени формирования балаклавской олистостромы: отмеченные формы имеют распространение в верхней зоне верхнего альба. Следовательно, аккумуляция и транспортировка в дибридном потоке обломочного материала была приурочена к весьма ограниченному отрезку геологического времени, соответствующему одной биостратиграфической зоне. В покрывающих олистострому сеноманских отложениях полностью отсутствуют какие-либо следы ее присутствия.

Формирование олистостромы в субаквальных условиях хорошо подтверждается наличием следов биотурбации известняковых валунов, а также инкрустацией их поверхности эпифауной (серпулы, мшанки, устрицы) и следами сверлений моллюсков-литодомусов.

Палеонтологический материал подтверждает мнение геологов о том, что источник сноса обломочного материала, связанного с формированием олистостромы, находился к югу от Балаклавы, на территории, занятой сейчас Черным морем [3]. Если это действительно так, то и валуны вулканических и метаморфических пород тоже должны были транспортироваться с юга. Отложения туфов и туффитов, в которых залегает олистострома, являются продуктами эффузионного вулканизма и, по-видимому, указывают на одновременность тектонических процессов, обусловленных интенсивными и контрастными движениями земной коры, следствием которых явилось формирование нижнемеловой палеоостровной вулканической дуги на южной окраине Горного Крыма [4].

1. Аршинов В.В. К геологии Крыма. 2. Об эратических валунах окрестностей Балаклавы. М., 1910, С. 39-45.
2. Слудский А.Ф. О происхождении валунов окрестностей Балаклавы. // Изв. Крымск. Отдела ГО, - 1953, вып. 2, С. 39-45.
3. Геология СССР, Т. 8, Крым. Геол. Описание. - М., Недра, 1969.
4. Шнюков Е.Ф., Щербаков И.Б., Шнюкова Е.Е. Палеоостровная дуга севера Черного моря. - Киев, 1977, 288 с.
5. Леиух Р.И. Раннекрейдова фауна рівнинного Криму та Північного Причорномор'я. - Київ, Наукова думка, 1987, 287 с.

Гидрогеологическая экспедиция,
Севастополь

НАЦІОНАЛЬНА АКАДЕМІЯ НАУК УКРАЇНИ

ІНСТИТУТ ГЕОЛОГІЧНИХ НАУК

ПАЛЕОНТОЛОГІЧНЕ ТОВАРИСТВО

**ТЕОРЕТИЧНІ ТА ПРИКЛАДНІ АСПЕКТИ
СУЧАСНОЇ БІОСТРАТИГРАФІЇ
ФАНЕРОЗОЮ УКРАЇНИ**

Збірник наукових праць

Інституту геологічних наук

КИЇВ - 2003