

Министерство общего и профессионального образования Российской Федерации
Московская государственная геологоразведочная академия
Московское общество испытателей природы. Секция геологии.

**ПРОБЛЕМЫ
РЕГИОНАЛЬНОЙ ГЕОЛОГИИ
И ТЕКТОНИКИ**

**ТЕЗИСЫ ДОКЛАДОВ НА НАУЧНЫХ ЧТЕНИЯХ,
ПОСВЯЩЕННЫХ 90-ЛЕТИЮ
ПРОФЕССОРА Михаила Владимировича МУРАТОВА**

31 марта – 1 апреля 1998г.

Москва
МГГА
1998

ПРОБЛЕМЫ РЕГИОНАЛЬНОЙ ГЕОЛОГИИ И ТЕКТОНИКИ. Тезисы докладов. К 90-летию
М.В.Муратова. М.: МГГА, 1998 - 48с.

В сообщениях на научных чтениях, посвященных 90-летию М.В.Муратова рассматриваются проблемы происхождения океанов, развития подвижных поясов и их соотношение с палеоокеанами, строение фундамента и этапности формирования структур щекла Восточно-Европейской платформы, геодинамики отдельных регионов Средиземноморского складчатого пояса, геологии Крыма, а также отдельные вопросы стратиграфии.

ОТВЕТСТВЕННЫЙ РЕДАКТОР: ПРОФЕССОР В.М. ЦЕЙСЛЕР.

Оригинал макета подготовлен на кафедре региональной геологии и палеонтологии МГГА доцентом В.Н.Комаровым и доцентом А.В. Туровым.

Лицензия № 020849 от 04.01.94г..

Подписано в печать 20.02.98. Формат бумаги 60x90 1/16.
Бумага тип. № 3. Печать офсетная. Печ. л. 3.0. Тираж 100.

Редакционно-издательский отдел МГГА.
Москва, ул. Миклухо-Маклая, 23.

© МГГА, 1998.

БЕШАРЫКСКИЙ ВНУТРИФОРМАЦИОННЫЙ ПОКРОВ В СЕВЕРО-ЗАПАДНОМ КАРАТАУ (СРЕДИННЫЙ ТЯНЬ-ШАНЬ)

А.В.Беляков (РУДН)

Бешарыкский покров занимает площадь около 350 км². Его протяженность с юго-востока на северо-запад 50 км, ширина около 7 км. Он обнажен и вскрыт буровыми скважинами в крыльях и обоих центроклинальных замыканиях Акуюкской синклиналии в Северо-Западном Карагату. В строении последней участвуют терригенно-карбонатные и карбонатные (доломитово-известняковые) отложения фаменского яруса верхнего девона, нижнего карбона и башкирского яруса среднего карбона. Покров установлен по удвоению слоев, отвечающих мейстеровскому и сульциферовому горизонтам Центрального Казахстана, шушаковскому и шилбырскому горизонтам Центрального Карагату. Как и аналогичные внутриформационные покровы в Центральном Карагату (Хатынкамальский, Шукурбулакско-Акчечикский, Улькентайский), данный покров возник в среднекаменноугольную эпоху тектонической активизации на глубине 3-3,5 км на ранней стадии деформации верхнепалеозойских толщ, испытывавших тектоническое расслоение. Сместитель Бешарыкского покрова параллелен слоям его высочного и лежачего боков и в плане и разрезе повторяет очертания Акуюкской синклиналии. Надвигание сопровождалось многокилометровыми межформационными надвигами ("горизонтальными сдвигами") вдоль границ механически разнородных толщ - на уровне корпешской свиты основания фаменского яруса и у подошвы верхней комплекстной толщи, на уровне нижних слоев аккапынской свиты. Одновременно имели место доломитизация, окварцевание, пиритизация, стратиформное свинцово-цинковое оруденение фаменских отложений (в автохтоне). Предполагается, что формирование Бешарыкского покрова связано с ранними сдвиговыми смещениями вдоль крутопадающих субглубинных разломов в молассoidalной тюлькубашской свите среднего девона-франского яруса. Эти разломы и опирающие их трещины служили проводниками низкотемпературных (70 - 195 °C) гидротермальных рудоносных растворов с АВПД в проницаемые зоны пластовых смещений, к геохимическим барьерам в сульциферовом горизонте фаменского яруса. Исключается докаменноугольное гравитационное происхождение Бешарыкского покрова.

СТРАТИГРАФИЧЕСКОЕ РАСПРОСТРАНЕНИЕ ДАЛМАЗИЦЕРАСОВ В БЕРРИАССКИХ ОТЛОЖЕНИЯХ ГОРНОГО КРЫМА

Т.Н.Богданова (ВСЕГЕИ), В.В.Аркадьев (СПбГТИ)

Далмазицерасы играют важную роль при построении биостратиграфических схем берриасского яруса во всех регионах, где они встречаются - в Юго-Восточной Франции, на Северном Кавказе и в Крыму. Отложения с далмазицерасами в Крыму ранее выделялись в зону D. *classicostatum*, отвечающую подзоне D. *dalmasi* берриаса стратотипа.

В 1983 г. В.В.Аркадьевым был составлен разрез берриасских отложений в логу Кабаньем (долина р.Бельбек, Юго-Западный Крым). Снизу вверх здесь обнажаются: 1. Конгломераты полиминтовые. Вскрыта мощность 1 м. 2. Пачка переслаивания рыхлых и более плотных известковистых зелено-вато-серых песчаников. У основания пачки

найдены *Ptychophylloceras cf. ptychoicum* (Quenst.), *P. cf. inordinatum* (Toucas). В интервале 5,1 - 8,0 м от подошвы пачки найдены *Ptychophylloceras ptychoicum* (Quenst.), *Protetragonites tauricus* Kulj.-Vor., *Haploceras eliatum* (Oppel), *Dalmasiceras tauricum* sp nov., *D. belbekense* sp nov., *Fauriella simplicicostata* (Maz.). Мощность пачки 8,1 м з. Песчаники рыхлые зеленовато-серые. Мощность 1,5 м. 4. Песчаники известковистые плотные зеленовато-серые с остатками *Ptychophylloceras ptychoicum* (Quenst.). Мощность 0,7 м. 5. Песчаники рыхлые темно-зеленовато-серые, в нижней части представляющие собой ракушняк. Отсюда определены: *Lytoceras honnorati* d'Orb., *Malbosiceras ex gr. paramitoupium* (Maz.), *M. ex gr. malbosi* (Pict.), *Hymalayites* sp. Мощность 1,5 м. Выше залегают известники песчанистые и онкодитовые без остатков аммонитов.

В вышеприведенном разрезе только верхняя часть пачки 2 (интервал 5,1-8,0 м) содержит остатки дамасциерасов. Мы предлагаем эту часть разреза выделить в "слои с *Dalmasiceras tausicum*", назвав ее по наиболее многочисленному и распространенному в Горном Крыму виду. "Слои с *Dalmasiceras tausicum*" перекрываются отложениями, содержащими аммонитов рода *Malbosiceras*. Найденные виды этого рода распространены в Юго-Восточной Франции в подзоне *M. ragatiaipoisum*. Это подтверждает соотнесение слоев с дамасциерасами Крыма с подзоной *D. dalmasi*, расположенной в зональной схеме берриаса стратотипа стратиграфически ниже.

ЭВОЛЮЦИЯ СТРОМАТОПОРАТ И РАЗВИТИЕ УРАЛЬСКОГО ПАЛЕОБАССЕЙНА

O.B.Богомягская (УГГГА)

Строматопораты (с.) являются характерными представителями морского бентоса палеозоя и мезозоя. Не исключено, что с ними связаны современные гидрокораллы. Наиболее детально исследованы с палеозоем. Они появились впервые в среднеордовикских бассейнах Северо-Атлантического и Урало-Монгольского поясов, где их ценоустеумы образуют калипты и биостромы в зонах прибрежного мелководья. Последние палеозойские калипты и биостромы установлены в конце фамена в бассейнах Западной Европы, Русской платформы, Урало-Монгольского пояса. В силуре и девоне с. распространены планетарно, участвуют в образовании органогенных построек на различных стратиграфических уровнях. Этапность в развитии с. устанавливается по доминирующему морфологическим элементам ценоустеума и по ступеням развития астроризиальных образований. Выделяются ордовикский, силурийский и девонский этапы, между которыми намечается определенная преемственность морфологических элементов. Среди доминирующих элементов предыдущего этапа появляются элементы, становящиеся доминирующими на последующем этапе. Так, в комплексе с., обладающих цистозными элементами (ордовик) появляются роды с инфлексионными элементами, которые доминируют в силуре, и т.д.

Отложения Уральского палеобассейна изобилуют перерывами морского осадконакопления; особенно многочисленны девонские перерывы, с которыми связаны известные месторождения бокситов. Перерывы приводят к исчезновению с., как и других групп морского бентоса. Их развитие возобновляется при последующих трансгрессиях. Палеогеографические перемены не изменили существенным образом состава с. По-видимому, это связано с тем, что с. могли развиваться как в бентосной (полиплоидной), так и в планктонной (медузомидной) формах, и при сокращении