

Микрофацции пограничных позднеюрских - раннемеловых карбонатных отложений центральной части Северного Кавказа

Научный руководитель – Барабошкин Евгений Юрьевич

Мазько Евгений Олегович

Аспирант

Московский государственный университет имени М.В.Ломоносова, Геологический факультет, Кафедра региональной геологии и истории Земли, Москва, Россия

E-mail: jekmazko@mail.ru

Изучение юрско-меловых отложений центральной части Северного Кавказа продолжается уже более двух столетий. Особенности стратиграфии и детальные описания разрезов даны в многочисленных работах В.П. Ренгартена, Т.А. Мордвилко, В.В. Друщица, И.А. Михайловой, А.С. Сахарова, Т.Н. Богдановой, В.А. Снежко и др. Большая часть работ посвящена стратиграфии региона, лишь отчасти затрагивая условия образования отложений и их седиментологию. Хорошая обнажённость и разнообразный литологический состав карбонатных отложений позволяет использовать метод микрофациального анализа, широко применяемый для реконструкции фациальных обстановок карбонатного осадконакопления. Данная методика ранее не применялась для отложений этого возраста.

В пределах Северного Кавказа юрские и меловые отложения простираются практически непрерывной полосой, образуя в центральной части полого наклонную моноклиналию. Карбонатная часть разреза сложена верхнеюрскими - валанжинскими известняками, перекрытыми терригенной толщей готерив - альбского возраста [1]. В данной работе рассмотрены карбонатные отложения верхней юры - берриаса, вскрывающимися в разрезах, пересекающих Скалистый хребет вдоль рек Ольховка, Кичмалка, Малка, Баксан, Урух, Черек-Балкарский, Асса, Чегем и др. Изучение разрезов, расшлифовка образцов и определения макрофауны проведены Е.Ю. Барабошкиным в 1986-2001 гг. Эти материалы вошли в фондовые отчеты, но почти не публиковались.

Одним из наиболее полных разрезов титона-берриаса северной части Минераловодского выступа является разрез у с. Хабаз на р. Кич-Малка. Были выделены микрофациальных типы (МФТ) (табл. 1), сопоставленные со стандартными микрофациями карбонатной платформы и рампа. Породы представлены различными хорошо- и средне сортированными пелоидными, ооидными, грейпстоуновыми и биокластовыми грейпстоунами и вакстоунами; строматолитовыми байндстоунами; слоистыми доломитами и мадстоунами. Среди биокластов наиболее распространены микритизированные раковинки бентосных фораминифер (милиолитиды?), обломки иглокожих, раковин двустворок и других бентосных организмов. В породах также часты зёрна кварца, песчаной размерности. Карбонатные зёрна (ооиды, грейпстоуны, пеллеты, пелоиды) образовывались в различных гидродинамических условиях, в прибрежных и субаквальных частях карбонатной платформы. Полученные данные дополняют и расширяют представление предыдущих исследователей об мелководном происхождении этих отложений.

Автор признателен научному руководителю, проф. Е.Ю. Барабошкину, за предоставление материалов для диссертации.

Источники и литература

- 1) Друщиц В.В., Михайлова И.А. Биостратиграфия нижнего мела Северного Кавказа. – М.: Изд-во МГУ, 1966. – 189 с.

Иллюстрации

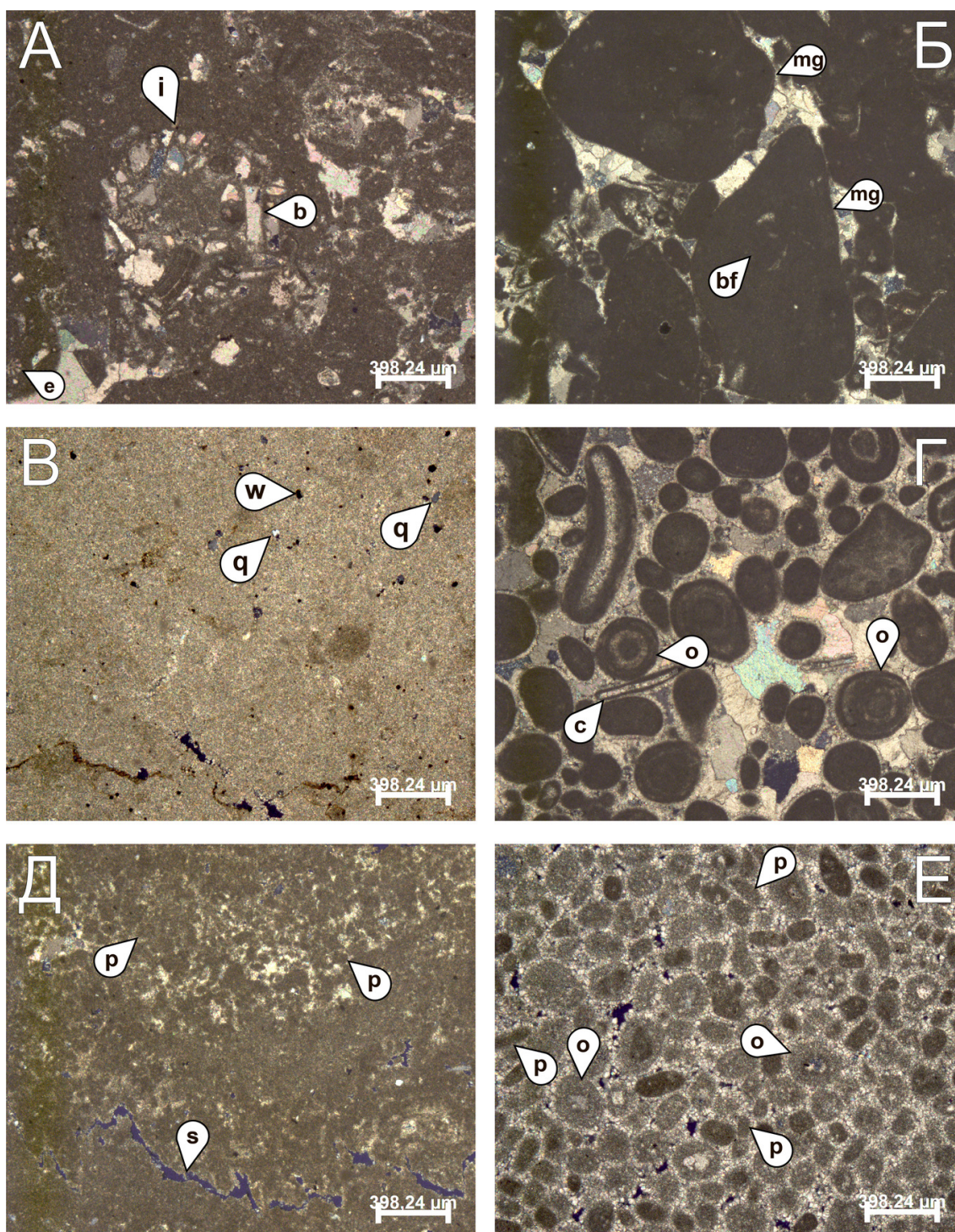


Рис. 1. Некоторые микрофациальные типы пород. А – биокластовые вакстоуны. Шлиф 86730/1; Б – грейпстоуны с микритизированными зёрнами. Шлиф 86730/3; В – строматолитовые байндстоуны с примесью кварцевых зёрен. Шлиф 86730/14; Г – ооидные грейпстоуны. Шлиф 86730/13; Д – пелоидные биндстоуны. Шлиф 86730/21; Е – пеллетовые грейпстоуны. Шлиф 86730/17. На всех фото николи +. Обозначения: с – кортоиды; s – стилолиты, l – литокласты, b – биокласты, mg – микритизированные агрегаты, q - кварц, p – пелоиды, bf – бентосные фораминиферы, e – обломки иглокожих, o – ооиды. Шлифы на фиг. А-Г происходят из берриасских отложений, а на фиг. Д-Е – из титонских.