

В. Н. КОРЦЕНШТЕИН

## НЕКОТОРЫЕ НОВЫЕ ДАННЫЕ ПО СТРАТИГРАФИИ ПАЛЕОГЕНОВЫХ ОТЛОЖЕНИЙ ЗАПАДНОГО ПРИЧЕРНОМОРЬЯ

(Представлено академиком С. И. Мирновым 12 IV 1951)

В Западном Причерноморье палеогеновые отложения на поверхности нигде не обнажаются, и имеющиеся по ним сведения связаны с довольно редкими скважинами, вскрывшими палеоген. Имеющиеся в литературе сведения о палеогене Западного Причерноморья касаются, главным образом, четырех скважин: кишиневской, Холодной Балки, ст. Бессарабской и скважины, пробуренной на дне Южно-Бугского лимана в районе Николаева.

Палеогеновые отложения Западного Причерноморья были открыты впервые И. Ф. Синцовым <sup>(4)</sup> в разрезе кишиневской скважины. В другой кишиневской скважине они были описаны Н. Морошаном <sup>(5)</sup>. Согласно описанию указанных авторов, палеогеновые отложения в Кишиневе представлены среднеэоценовым подъярусом, который сложен песчаниками, песками, глинами и известняками. Известно, что среднеэоценовые отложения в Кишиневе залегают на верхнемеловых отложениях и перекрыты нижнесарматскими.

В глубокой скважине Холодной Балки (Одесская обл.) О. К. Каптаренко-Черноусова <sup>(2)</sup> установила средне- и верхнеэоценовые отложения, представленные зелеными мергелистыми глинами. Р. Р. Выржиковский <sup>(1)</sup> приводит разрез палеогена по скважине на дне Южно-Бугского лимана, где в мелкозернистых глинистых и известковистых песках под средним сарматом были обнаружены *Nummulites boucheri* de la Harpe, на основании которых они были отнесены к харьковскому ярусу олигоцена. По данным П. К. Иванчука, в скважине на ст. Бессарабской палеоген представлен средним и верхним эоценом (?) и сложен мергелистыми и мергелисто-песчаными породами.

Приведенные факты, имеющиеся в литературе, свидетельствуют о том, что в Западном Причерноморье до последнего времени мы не знали горизонтов палеогена древне среднеэоценового.

Материалы глубокого бурения западнее Одессы дали ряд новых сведений по стратиграфии палеогена Западного Причерноморья, свидетельствующих о наличии в наиболее погруженных частях Причерноморской впадины также и более древних горизонтов палеогена: нижнеэоценового и отчасти палеоэоценового.

Самый мощный из известных разрезов палеогена Западного Причерноморья вскрыт одной из скважин западнее Одессы. Палеоэоценовые и нижнеэоценовые отложения вскрыты здесь на глубине 440—470 м. Эти отложения залегают на размытой поверхности кампанского яруса и согласно перекрыты средним эоценом.

В основании разреза залегают сильно песчанистые кварцево-глауко-нитовые мергели с большим количеством плохо окатанных черных крем-невых галек размерами до 2 см, частично замещенных глауконитом. Выше песчанистые мергели сменяются толщей плотных однородных мергелей пепельно-серой окраски с незначительной алевритовой при-месью, представленной преимущественно кварцем и глауконитом.

На глубине 458 м отмечен прослой мелкозернистого кварцево-глауко-нитового песчаника мощностью 0,15 м с характерной окраской от темно-зеленой до черной. Кварцево-глауконитовые песчаники довольно резко переходят в известняки светлозеленые, песчанистые, с значительной примесью глауконита. Характерной особенностью этих известняков является большое количество нуммулитов. Мощность известняков около 1 м. Над известняками залегают толща крепких, плотных, серовато-зеле-ных мергелей с значительным содержанием кварца, глауконита и слюды, убывающим вверх по разрезу. В верхней части этого разреза палеогено-вых отложений отмечен 2-метровый прослой песчанистых глауконитовых мергелей зеленовато-серого цвета с обилием нуммулитов.

По данным А. П. Печенкиной и В. Г. Морозовой, изучавших микро-фауну фораминифер с глубины 458—470 м, отложения древнее эоцена и должны быть отнесены к палеоцену.

В пепельно-серых мергелях с глубины 458—470 м определен комплекс фораминифер, имеющий сходство с фораминиферами палеоценовых отложений Крыма и Северного Кавказа. Ближе всего фауна форамини-фер указанных глубин напоминает таковую из палеоценовых отложе-ний Крыма (3). Из видов, наиболее характерных для палеоценовых отложений Крыма и Кавказа и встречаемых в разрезе рассматриваемой скважины, А. П. Печенкина указывает следующие: *Ammodiscus incertus* (d'Orb.), *Bolivinopsis spectabilis* (Grzybowski), *Gyroidina globosa* (Hagenow), *Globigerinella voluta* White, *Globorotalia aff. crassata* (Cushman).

На глубине 458 м происходит резкая смена комплекса фораминифер, а также существенно меняется и литологический состав. Довольно бед-ный комплекс фораминифер, отнесенных к палеоцену, сменяется выше богатым как в видовом отношении, так и по численности; появляются нуммулиты и орбитоиды. Пепельно-серые мергели довольно резко сменя-ются кверху глауконитовыми песчаниками и песчаными мергелями.

Изучение фораминифер с глубины 440—458 м позволило отнести по-роды к нижнему эоцену.

По данным А. А. Габриэляна, здесь определены следующие нуммули-ты: *Nummulites ataticus* Leym., *N. sub-aticus* Dauv., *N. globulus* Leym., *N. guettardi* d'Arch., *N. sub-ramondi* de la Harpe, *N. planulus* Lmk. (?), *Discocyclus* sp., *Operculina* sp. А. А. Габриэлян относит эти отложения к нижнему эоцену. Не исключена возможность, что верхняя часть их относится частично к низам среднего эоцена.

А. П. Печенкина, изучавшая микрофауну фораминифер, выделила в нижней части слои с *Rotalia granulosa* Morozova in litteris, которая яв-ляется руководящей формой для нижнего эоцена Крыма и встречена в большом количестве в нашем разрезе.

Всесоюзный научно-исследовательский институт  
природных газов

Поступило  
11 IV 1951

#### ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- <sup>1</sup> Р. Р. Вержиковский, Вісн. Укр. геол. ком., в. 6 (1925). <sup>2</sup> О. К. Ка-птаренко-Черноусова, Геол. журн. АН УССР, 1, 3, в. 2 (1936). <sup>3</sup> В. Г. Мо-розова, ДАН, 54, № 1 (1946). <sup>4</sup> И. Ф. Синцов, Зап. Новоросс. об-ва естеств., 12, в. 2 (1888). <sup>5</sup> N. N. Morosan, Extras din bulet., Muz. Reg. al Basarabiei, No. 8 (1938).

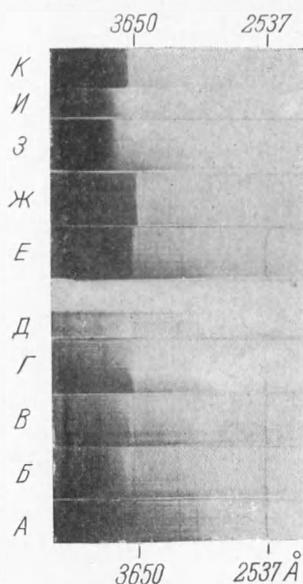


Рис. 1. Спектрограммы спектров поглощения окиси цинка: А — нелюминесцирующая пленка, Б — пленка с зеленым свечением при  $+20^\circ$ , В — пленка с зеленым свечением при  $-183^\circ$ , Г — пленка разной толщины, Д — пленка с зелено-голубым свечением, Е — пленка с желто-оранжевым свечением при  $+20^\circ$ , Ж — пленка с желто-оранжевым свечением при  $-183^\circ$ , З — пленка при  $+300-400^\circ$ , И — пленка при  $200-250^\circ$ , К — пленка при  $+20^\circ$

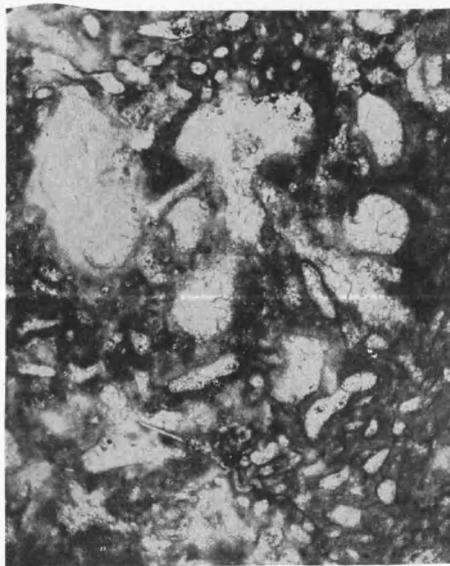


Рис. 1. Колония палеонубекулярий из артинских рифогенных известняков; Караганово; шлиф. Увел. 70

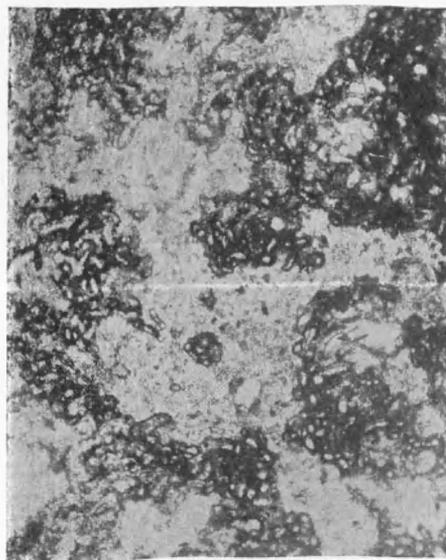


Рис. 2. Участок фораминиферового биогерма из Карагановского рифового массива; шлиф. Увел. 25