

Дж. А. ОГАНЕСЯН, С. С. СУКНИАСЯН, В. Г. САФАРЯН

К ВОПРОСУ О СОКРАЩЕНИИ МОЩНОСТЕЙ СЕРИИ ЭОЦЕНА АЙОЦДЗОРСКОГО ХРЕБТА

При геолого-структурной съемке 1964 г. в пределах южных склонов Айоцдзорского хребта, нами было произведено возможно дробное расчленение серии эоцена.

Учитывая тот момент, что картируемая площадь охватывала в тектоническом отношении южную прибортовую полосу крупного Арпинского эоценового прогиба, где отдельные свиты и пачки эоцена, представленные осадочно-терригенными фациями в первом приближении характеризуются сокращенными мощностями, было обращено особое внимание на точное выделение подошвы и кровли рассматриваемых отложений с целью определения истинной ее мощности.

В низах серии эоцена выделяется свита базальных конгломератов и органогенно-обломочных известняков, трансгрессивно перекрывающих различные горизонты фаунистически охарактеризованного верхнего мела, от коньяка до маастрихта. В описываемых известняках на северных склонах г. Тузей нами была собрана обильная фауна *Discocyclus* sp. Выделенные известняки непрерывными обнажениями прослежены до с. Арени, где в собранной нами фауне А. Е. Птухьяном определены *Nummulites* cf. *exilis* Douville.

Аналогичные известняки в районе селений Шаган, Веди, Хачик в свое время К. Н. Паффенгольцем, А. А. Габриеляном были отнесены к нижнему эоцену. В 1962 г. геологами А. Р. Давтяном и С. С. Сукниасяном в окрестностях с. Веди была собрана фауна, среди которой А. Е. Птухьяном определены *Nummulites planulatus* Lam., окончательно датировавшие возраст вмещающих их слоев как нижний эоцен.

Таким образом, описываемая трансгрессивная свита вполне достоверно может быть отнесена к нижнему эоцену.

Вторым решающим фактором для определения истинной мощности эоценового комплекса рассматриваемого участка было обоснование возраста верхних слоев видимых разрезов эоцена. Детальные поиски фауны увенчались успехом и впервые для описываемого района на южных склонах Айоцдзорского хребта нами выделен в верхах видимого разреза среднего эоцена, в основании толщи известковистых песчаников маркирующий горизонт нуммулитовых известняков, который четко отби-

вается от остального комплекса пород, хорошо выдерживается по простирацию и характеризуется чрезвычайно обильной фауной во всех обнажениях по его простирацию. Падая под углами 12—13° в северо-восточные румбы при мощности порядка 15—20 м, выделенный горизонт залегает совершенно согласно со всем остальным комплексом среднего эоцена.

Отобранная нами фауна из различных частей описываемого горизонта была обработана А. Е. Птухьяном, который определил нижеследующие формы: *Nummulites perforatus* (Montf) A, B., *N. millicaput* (Boubee), *N. anomalus* de la Har., *N. partschi* de la Har., *Assilina exponens* (Sow.), *Nummulites paradaschensis* Mam., *N. cf. gizehensis.*, *N. striatus* (Bru.), *N. atacicus* Leym.

Вышеприведенный комплекс фауны с *Nummulites millicaput* (Boubee), *N. gizehensis*, *N. perforatus* (Montf) достаточно веско датирует возраст вмещающих их слоев как верхи среднего эоцена (фиг. 1).

Севернее г. Бюн-Гюней в глубоких эрозионных врезках под полого падающими слоями подсвита верхней части среднего эоцена нами была собрана нуммулитовая фауна, определенная А. Е. Птухьяном и представленная следующими видами: *Nummulites uroniensis* Heim., *N. lorioli* de la Harpe., *N. cf. partschi* de la Harpe, *Assilina exponens* (Sow.), *Discocyclina* sp.

Этот комплекс фауны, где преобладающими являются *Nummulites uroniensis* Heim., *N. lorioli* de la Harpe., характерен для нижней части среднего эоцена Армении.

В свете вышеизложенного разрез серии эоцена в полосе южных склонов и центральной части Айоцзорского хребта выглядит следующим образом (снизу-вверх):

I. Свита нижнего эоцена в составе:

а) подсвита базальных конгломератов с галькой из палеозойских, триасовых и верхнемеловых пород. Мощность 10—50 м.

б) подсвита органогенно-обломочных известняков с *Discocyclina* sp. и *Nummulites cf. exilis* Douville в районе с. Арени. Мощность 20—100 м.

II. Свита среднего эоцена в составе:

а) подсвита нижней части среднего эоцена, среди которой выделены нами следующие маркирующие горизонты и толщи (снизу-вверх);

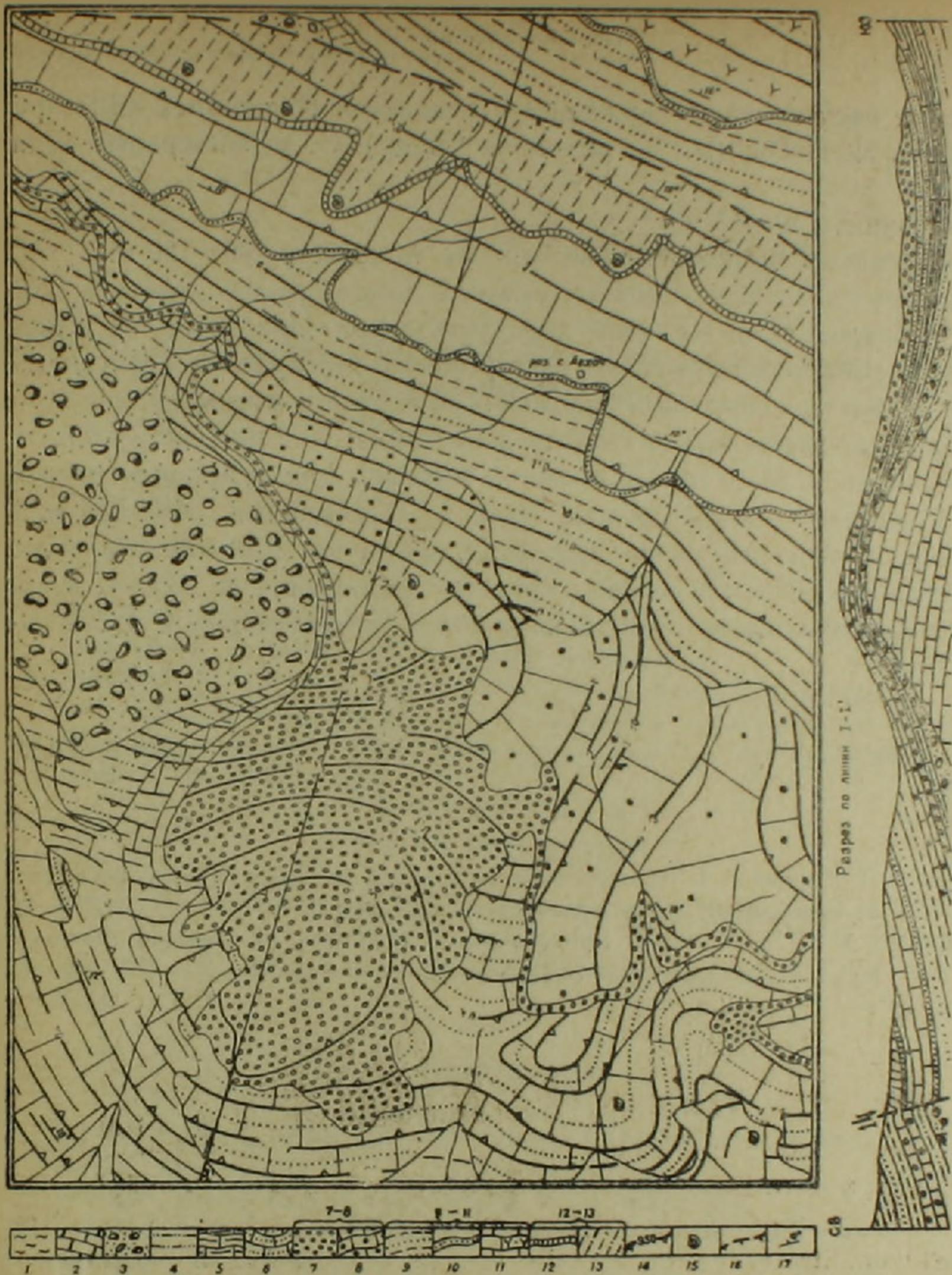
1. Толща чередующихся слоев зеленоватых полимиктовых песчаников, алевролитов. Мощность 200 м.

2. Маркирующий горизонт характерных красноватых органогенно-глинистых известняков. Мощность 10—15 м.

3. Горизонт желтоватых известняков, переходящих фациально в туфогенные разности. Мощность 150 м.

б) подсвита верхней части среднего эоцена, представленная (снизу-вверх):

1. Маркирующим нуммулитовым горизонтом известняков и извест-



Фиг. 1. Геолого-структурная карта южных склонов центральной части Айоцзорского хребта.

Составили: Дж. А. Оганесян, С. С. Сукиасян, В. Г. Сафарян — 1964 г.

Условные обозначения: 1. Пермь. Битуминозные известняки (только на разрезе). 2. Турон. Песчано-глинистые отложения (только на разрезе). 3. Верхний коньяк. Красноцветные конгломерат-молласы. 4. Верхний коньяк-нижний сантон (эмшер). Чередование грубозернистых песчаников, микроконгломератов, алевролитов, известковистых песчаников. 5. Кампан. Глинистые органогенно-обломочные известняки. 6. Маастрихт. Известняки и известковистые песчаники с внутриформационными конгломератами. 7—8. Свита нижнего эоцена, 7. Базальные конгломераты. 8. Органогенно-обломочные известняки. 9—11. Подсвита нижней части среднего эоцена. 9. Полимиктовые песчаники, алевролиты. 10. Красноцветные органогенные глинистые известняки. 11. Желтоватые известняки, переходящие фациально в туфогенные породы. 12—13. Подсвита верхней части среднего эоцена. 12. Нуммулитовые известняки и известковистые песчаники. 13. Известковистые песчаники. 14. Стратоизогипсы в абсолютных отметках по подошвам тех горизонтов, в поле выходов которых они находятся. 15. Пункты сборов фауны. 16. Сбросы. 17. Элементы залегания пород.

ковистых песчаников, содержащих в основании *Nummulites millicaput* (Bouée), *N. gizehensis*, *N. perforatus* (Montf), *N. paradaschensis* Mam. и т. д.

Мощность 10—15 м.

2. Толща известковистых песчаников. Мощность 100—120 м.

Далее на далеких северных склонах Айоцзорского хребта в районе сс. Агаракадзор. Меличка, пологопадающая описанная подсвита верхней части среднего эоцена трансгрессивно перекрывается фаунистически охарактеризованными отложениями верхнего эоцена [1].

Таким образом можно считать доказанным, что мощность всей серии нижнего-среднего эоцена в южной бортовой полосе Арпинского прогиба в пределах Айоцзорского хребта не превышает 500—650 м, в отличие от глубоких частей прогиба в районе сс. Кабахлу, Кавушуг, где вскрытая мощность нижнего-среднего эоцена больше 2500 м, и наблюдаемое сокращение мощностей является сингенетичным с осадконакоплением.

Управление геологии Совета Министров
Армянской ССР

Поступила 2.VI.1965.

ЛИТЕРАТУРА

1. Вегуни А. Т., Птухян А. Е. Опыт расчленения верхнеэоценовых отложений басс. реки Арпа по нуммулитам. Труды Управления ГиОН, том 2, 1959.
2. Габриелян А. А. Нуммулитиды Армянской ССР и ярусное расчленение палеогена. Изв. АН СССР, серия геолог. и геогр. наук. Том XV, № 5, 1962.