ՀԱՅԿԱԿԱՆ ՍՍՌ ԳԻՏՈՒԹՅՈՒՆՆԵՐԻ ԱԿԱԴԵՄԻԱՅԻ ԶԵԿՈՒՅՑՆԵՐ
ДОКЛАДЫ АКАДЕМИИ НАУК АРМЯНСКОЙ ССР

XXXI 1960 1

СТРАТИГРАФИЯ

К. А. Мкртчян

Новые данные о верхнеэоценовом возрасте трансгрессивной свиты лорийского синклинория Армянской ССР

(Представлено чл.-корресп. АН Армянской ССР А. А. Габриеляном 6.XI 1959)

В последние годы в крупных палеогеновых синклинориях Армении рядом исследователей выделяется новая трансгрессивная свита, в большинстве случаев на основании стратиграфического ее положения относимая к верхнему эоцену [1, 2, 3].

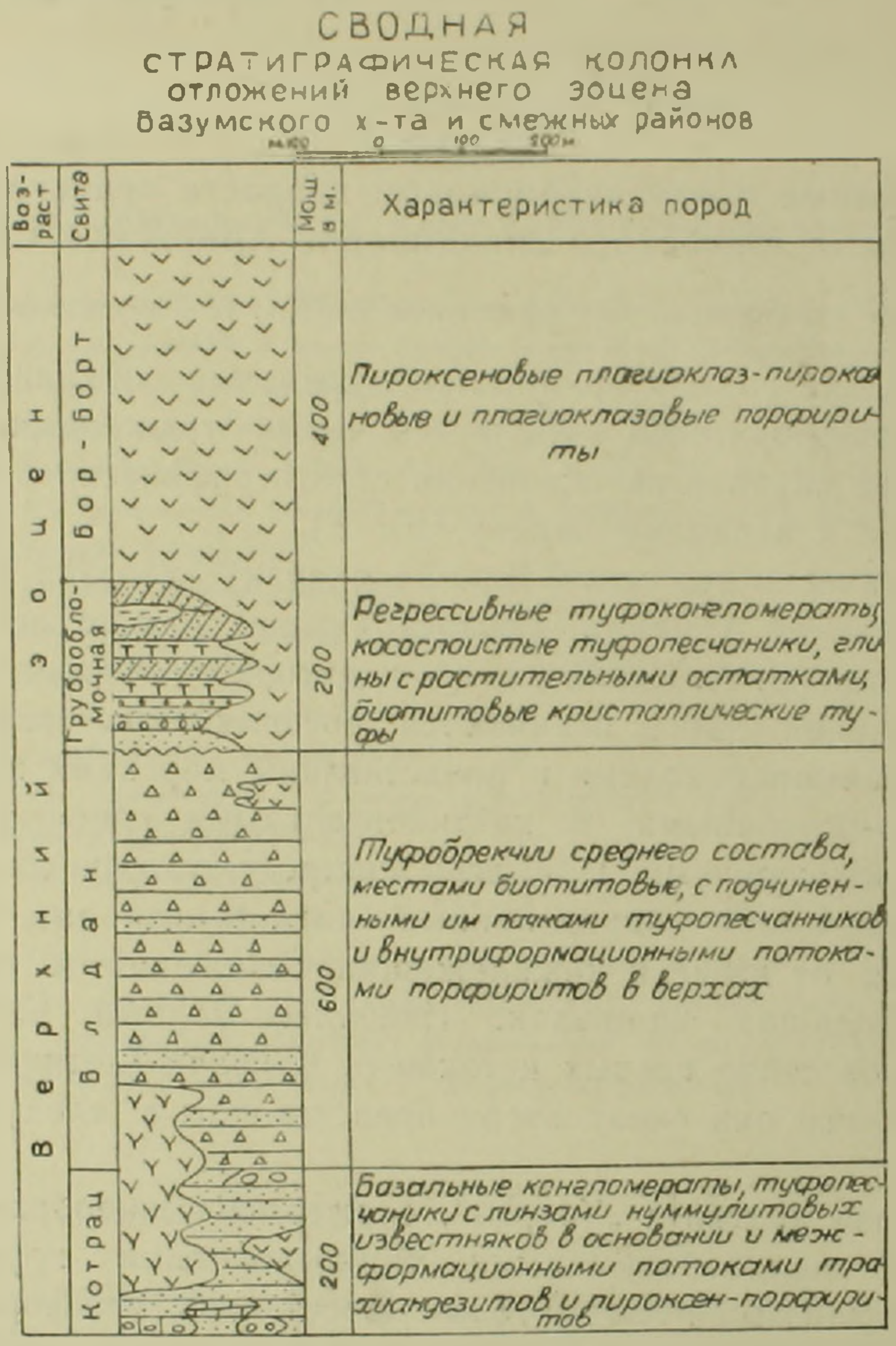
Фаунистически эта свита хорошо охарактеризована в Даралагезе [3]. В Центральной Армении (Севанская зона) возраст ее аргументирован в работах О. А. Саркисяна [2] и автора [1]. Фации верхнеэоценовых отложений здесь отличаются чрезвычайным разнообразием, сложными взаимопереходами и представлены морскими прибрежными вулканогенно-осадочными и континентальными озерными и вулканогенными отложениями. При всей пестроте указанных отложений все же намечаются определенные лито-фациальные комплексы, отличающиеся от выше и нижележащих отложений и выдерживающиеся на больших площадях. Наиболее полный разрез их наблюдается в бассейне правых истоков р. Чанахчи (летники Сосни-урт г. Бор-Борг), где они снизу вверх представлены в следующем виде (фиг. 1).

1. Нижняя подсвита „Котрац", сложенная разнообразными туфопесчаниками, мелкообломочными тонкослоистыми туфобрекчиями, прослоями и линзами нуммулитовых известняков, межформационными потоками пироксеновых порфиритов и санидиновых трахиандезитов, с базальными конгломератами в основании. Мощность подсвиты: 250—300 *м*.

2. Средняя подсвита „Блдан", сложенная довольно однообразными туфобрекчиями среднего состава, биотитовыми и агломератовыми туфобрекчиями, биотитовыми „туфолавами" (палеоингнимбриты типа артикских „туфолав") с подчиненными им пачками туфопесчаников и внутриформационными потоками порфиритов в верхах. Мощность подсвиты 400—600 *м*.

3. Верхняя подсвита „Бор-Борг", сложенная темно-серыми, коричневато-серыми пироксеновыми, плагиоклазовыми порфиритами, часто с кавернами, заполненными цеолитами, санидиновыми трахиан-

дезитами и др. В низах подсвиты выделяется характерная, но локально развитая пачка „грубообломочная", сложенная регрессивными туфоконгломератами, косослоистыми туфопесчаниками, глинистыми и углистыми сланцами с растительными остатками, с двумя горизонтами биотитовых кристаллических туфов (палеотипы туфов ереванского типа). Мощность подсвиты в целом 600 *м*.



Фиг. 1.

Любопытно, что обильное содержание биотита в некоторых горизонтах пирокластических и др. образований верхнего эоцена является характерной особенностью регионального порядка (таковое отмечено также для вулканогенно-обломочных образований верхнего эоцена Аджаро-Триалетии ([5])) и в известном смысле может служить возрастным критерием.

Регрессивной „грубообломочной" пачкой отмечается переход морского режима осадконакопления в континентальный вследствие превышения темпов осадконакопления над темпами прогибаний.

Для более точного определения возраста описываемой свиты помимо приведенных ранее аргументов ([1, 2]) важное значение имеют фаунистические данные. Собранная нами фауна целиком происходит из нижней части свиты (подсвита „Котрац"), послойный разрез которой в верховьях р. Чанахчи, у летника „Сосни-урт" сел. Туманян снизу вверх представлен следующим образом.

1. Над размытой поверхностью фиолетовых кератофиров верхней свиты среднего эоцена залегает базальный слой грязно-фиолетовых грубых туфопесчаников, представляющих смешанное образование продуктов разрушения и переотложения пород свиты кератофиров и туфогенного материала—10 *м*.

2. Тонкопереслаивающиеся ярко-зеленые и голубоватые слабоцементированные туфопесчаники—6,0 *м*.

3. Грязно-серые с зеленоватым оттенком, грубые, слегка известковистые туфопесчаники с редкой пелециподовой фауной—1,5 *м*.

4. Светло-зеленые, средне- и крупнозернистые слабо уплотненные туфопесчаники—1,0 *м*.

5. Грязно-серые, с зеленоватым оттенком, грубозернистые известковистые туфопесчаники с массовым скоплением пелециподовой фауны—3,0 *м*.

6. Тонкопересланвающиеся темно-зеленые, желтовато-зеленые туфопесчаники с пелециподовой и редкой нуммулитовой фауной—4,5 *м*.

7. Фиолетовые, плотносцементированные известковистые туфопесчаники, у зальбандов гравелистые—0,5 *м*.

8. Песчанистые плотные, белесоватые известняки с нуммулитовой и редкой пелециподовой фауной—4,0 *м*.

9. Серо-зеленоватые песчанистые нуммулитовые известняки 1,7 *м*.

10. Темно-бурые до черного цвета песчанистые сланцы—0,3 *м*.

11. Белесоватый нуммулитовый известняк—1,0 *м*.

12. Плотные грубозернистые известковистые туфопесчаники—0,3 *м*.

13. Грязно-зеленоватые песчанистые нуммулитовые известняки—1,0 *м*.

14. Желтоватые слабосцементированные туфопесчаники—1,5 *м*.

15. Белесоватые плотные песчанистые нуммулитовые известняки—2,0 *м*.

16. Пересланвающиеся грубые туфопесчаники, песчанистые сланцы, шаровые туфопесчаники—3,0 *м*.

17. Грязно-зеленоватые рыхлые туфопесчаники—8,0 *м*.

18. Желтоватые рыхлые грубые туфопесчаники—4,0 *м*.

Верхняя часть разреза туфопесчанистых отложений подсвиты „Котрац", выведенной мощностью 25- 30 *м*, не обнажается. Далее следует:

19. Грубообломочные темно-серые туфобрекчии—30 *м*.

20. Темно-серые пироксеновые порфириты—50.

Среди нуммулитов из наших сборов А. Е. Птухяном определены: Nummulites perforatus de Montf. и N. incrassatus de la Harpe. Среди пелециподовой фауны П. М. Асланяном при консультации И. А. Коробкова определены: Chlamus subdiscorss d'Arch., Chl. biaritzensis d'Arch., Chl. biaritzensis d'Arch. var. subtripartita d'Arch., Crassatella fashsi Slodk., Cr. ex gr. plumbea Chemnitz. Кроме того, в шлифах из массивных нуммулитовых известняков обнаружена обильная микрофауна, среди которой Н. А. Саакян определены: Rotalia ex gr. lithothamnica Uhlig, Globorotalia armenia Sahakian, G. crassaeformis, Bifirina valvulineria, Globigerina, Radiolaria, Asterigerina, Bolivina, Textularia, Nodosaria, Giroidina, Ammodiscus, Discocyclina, которые в совокупности указывают на слои—переходные между средним и верхним

эоценом (оверзский ярус в понимании Буссака), которые в силу их геологического положения (основание новой трансгрессивной свиты) должны быть отнесены к верхнему эоцену. Такой вывод находится в полном согласии с данными по другим районам Армении [3,6]. О верхнем возрастном пределе свиты в связи с отсутствием фаунистических данных можно судить лишь косвенными данными, в частности можно предполагать наличие здесь нижних горизонтов олигоцена. Указанному выводу не противоречат как региональные данные [5] так и данные о возрасте вышележащей ингрессивной Дилижанской свиты.

Управление геологии и охраны недр при
Совете Министров Армянской ССР

Կ. Հ. ՄԿՐՏՉՅԱՆ

Նոր տվյալներ Լոռու սինկլինորիումի տրանսգրեսիվ շերտախմբի վերին էոցենյան հասակի մասին

Լոռու սինկլինորիումի և նրան հարակից շրջաններում լայն տարածում ունեցող հրաբխածին տրանսգրեսիվ շերտախումբը կազմված է միմյանց հետ բարդ ֆացիալ փոխանցումներ ունեցող հիմնային տուֆոգլաքարերից, տուֆոավազաքարերից, նրանց ենթակա նումուլիտային կրաքարերից, տուֆոբեկորային ապարներից, որոնց կազմում առանձնացվում են բիոտիտով շատ հարուստ տարբերակներ, այդ թվում՝ բիոտիտային «տուֆոլավաներ» և տուֆեր, հիմքային և որոշ ալկալայնություն ունեցող լավաներից: Շերտախմբի մոտավորապես միջին մասում լոկալ տարածում ունի, այսպես կոչված «խոշորաբեկոր» ենթահատվածքը, որը նշում է նստվածքների կուտակման ծովային ռեժիմի փոխարինումը ցամաքայինով:

Շերտախմբի հիմքից հավաքած նումուլիտների և թերթախռիկավորների բրածո մնացորդները, այլ տվյալների հետ միասին, թույլ են տալիս շերտախմբի հասակը որոշել որպես վերին էոցեն, որը իր վերին մասում կարող է պարունակել ստորին օլիգոցենի որոշ հորիզոններ:

ЛИТЕРАТУРА — ԳՐԱԿԱՆՈՒԹՅՈՒՆ

[1] *А. Т Вегуни, К. А. Мкртчян*, О верхнеэоценовой трансгрессии в Армении, Тр. УГиОН при СМ АрмССР, № 2, Ереван, 1959. [2] *О. А. Саркисян*, Изв. АН АрмССР, (сер. геол. и геогр. наук), т. XI, № 4, (1958). [3] *А. Т. Вегуни, А. Е. Птухян*, Опыт расчленения верхнеэоценовых отложений бассейна р. Арпа по нуммулитам, Тр. УГиОН при СМ АрмССР, № 2, Ереван, 1959. [4] *Б. Ф. Мефферт*, Эоценовая фауна из Даралагеза в Армении, 1931. [5] *П. Д. Гамкрелидзе*, Геологическое строение Аджаро-Триалетской складчатой системы. Изд. АН ГрузССР, Тбилиси, 1949. [6] *А. А. Габриелян*, ДАН АрмССР, т. XXV, № 3 (1957).