

**МИНИСТЕРСТВО ВЫСШЕГО И СРЕДНЕГО  
СПЕЦИАЛЬНОГО ОБРАЗОВАНИЯ СССР**

---

Всесоюзный заочный политехнический институт

*Агася*

**СБОРНИК ТРУДОВ**

Выпуск 120

Серия: Геология и гидрогеология

Москва 1978

К. Г.-М. Н., доц. С. Л. АФАНАСЬЕВ

СОПОСТАВЛЕНИЕ СТРАТИГРАФИЧЕСКИХ СХЕМ ВЕРХНЕМЕЛОВЫХ  
ОТЛОЖЕНИЙ БОЛЬШОГО КАВКАЗА

На Большом Кавказе верхнемеловые отложения развиты в основном в четырех прогибах: Новороссийском (Северо-Западный Кавказ), Чиаурском, Кобыстанском (Юго-Восточный Кавказ) и Дагестанском. Разобщенность перечисленных прогибов и значительная удаленность их друг от друга привели к созданию четырех самостоятельных стратиграфических схем.

На Северо-Западном Кавказе стратиграфическая схема верхнемеловых флишевых отложений, разработанная рядом исследователей [1, 2, 3, 4, 6, 7, 17, 18, 20, 21, 22, 25, 26, 27, 28, 32, 33, 46], включает свиты: паук, ананурскую, керкетскую, натухайскую, гениохокую, ахейскую, пенайскую, бединовскую, куниковскую, мысхако, лихтеровскую, васильевскую, онегурёвскую, навагирскую, анапокую, ципе. Схема стратиграфии Чиаурской в прогиба [6, 7, 10, 11, 12, 13, 14, 15, 19, 34, 35, 36, 42, 43] включает свиты: укугмарты, ананурскую, маргалитио-кльде, эшмакишеви, джорчи, сабуинскую, меквадурую, чапчаурскую, хев-грдзельскую, орвильскую. В результате основных работ по стратиграфии [5, 6, 7, 8, 15, 16, 23, 24, 29, 30, 31, 38, 39, 41, 44, 45] среди верхнемеловых флишевых отложений Кобыстанского прогиба выделены свиты: кемиздагская, заратская, кемчинская, внусдагская, бахшилинокая, атачайская, киязинская, хильмиллинская, агдарачайская, ильхидагская. В Дагестанском прогибе среди верхнемеловых отложений [5] выделены свиты: аймакинская, каранайская, дженгутайская, морадамевская, чабанская, охлинокая.

Проблему сопоставления верхнемеловых флишевых отложений Большого Кавказа решали многие исследователи [5, 6, 7, 10, 13, 14, 15, 16, 18, 23, 24, 26, 38, 42, 43].

Верхнемеловые отложения всех четырех прогибов были нами детально изучены и подробно описаны (свыше 300 разре-

зов, более полумиллиона слоев), кроме того, была определена микрофауна [2,3,4] и макрофауна [4,5].

Основу корреляции составляет биостратиграфический метод, который позволил выделить границы всех ярусов и подъярусов (15 границ). Лито- и циклостратиграфический методы дали возможность увеличить количество синхронизированных границ до 41 в результате прослеживания границ циклитов 6-го, 7-го и 8-го классов [7], трассирования маркирующих пачек, подовит и свит, таких как среднеанануровая подсвита с черными кремнями, шибиковая подсвита с ярозитом и гипсом, мысхаковская высококарбонатная свита и др.

В соответствии со Стратиграфическим кодексом СССР [37] синхронизированные нами границы позволили выделить среди верхнемеловых отложений Большого Кавказа три двухкилометровых (I 7-2, I км) надгоризонта - маркотхокий, агбурунокий и прасковеевский -, 16 трехсотметровых (77-514 м) горизонтов (в скобках указаны их разрезы-стратотипы): кемшдагский (Дибрарский разрез на южном склоне одноименной горы в истоках р.Атачай, Юго-Восточный Кавказ), ананурский (одноименный разрез у поселка того же названия, Члаурский прогиб), керкетский (Туапсинский разрез, в 5 км от одноименного города по р.Туапсинке), натухайский (Фонтанский разрез у Неберджаевского водохранилища, Баканский разрез близ поселка Горный, Пролетарский разрез в карьере одноименного завода в г.Новороссийске), гениохский (Пролетарский разрез), ахейанский (Пролетарский и Шесхариковский разрезы, последний в 9 км от г.Новороссийска по Сухумскому шоссе), пенайский (Шесхариковский разрез), бединский (Шесхариковский и Мельничный разрезы, последний в 15 км от г.Новороссийска по Сухумскому шоссе), куниковский (Убыгский разрез у одноименного поселка в выемке железной дороги и Куниковский разрез на берегу Черного моря на Малой земле у южной окраины г.Новороссийска), мысхаковский (одноименный разрез у поселка того же названия на Малой земле), лихтеровский (Анапский разрез на берегу моря в 4 км от одноименного города), васильевский, снегурёвский, сукко, на-

вагирский и анапский (Западно-Озерейкинский разрез на берегу Черного моря к западу от поселка Южная Озерейка), пице (Анапский разрез у южной окраины одноименного города). Часть терминов - ананурский, керкетский, натухайский, генихокий, ахейнокий и пенайский горизонты - предложены ранее [II, 26]. Названия остальных горизонтов и надгоризонтов производятся от одноименных свит и серий [4, 15, 18, 21, 29]. Каждый горизонт подразделяется на 2-4 подгоризонта. Всего выделено 40 стометровых (16-205 м) подгоризонтов.

Ниже приводится характеристика литологического состава надгоризонтов, горизонтов и подгоризонтов верхнемеловых отложений основных прогибов Южного склона Большого Кавказа (Новороссийского, Чиаурского и Кобыстанского). Описание оснований подгоризонтов и описки фауны из отмеченных выше работ даны для Большого Кавказа в целом, в том числе и для Дагестанского прогиба. Мощности указаны по разрезам-отратотипам.

#### Маркотхский надгоризонт (сеноман - нижний кампан)

Маркотхский надгоризонт [4, 7, 18] представлен среднеритмичным (23 см), очень олигомергельным (61%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным субфлишем. Мощность (М.) 1842 м. Надгоризонт состоит из семи горизонтов: кеминдагского, ананурского, керкетского, натухайского, генихокого, ахейнского, пенайского.

#### Сеноманский ярус

Кеминдагский горизонт включает свиты паук, укугмарты, кеминдагскую и аймакинскую, представлен среднеритмичным (28 см) слабомергельным (45%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным ортофлишем: темно-серыми мергелями, алевролитами, песчаниками, известняками, глинами. М. 238 м. Три подгоризонта.

Для нижнего подгоризонта характерны резко преобладающие глинистые мергели, в кровле - пачка известковистых мергелей. М. 58 м. Подошва сеноманских отложений нижнекеминдагского подгоризонта совпадает с основанием циклитов 6-го класса во всех прогибах, сопровождается очень круп-

ным (7-II млн. лет) перерывом осадконакопления во всех прогибах, характеризуется появлением *Neohibolites ultimus* Orb., *Parahibolites tourtiaei* (Wejn.) (Кобустанский и Дагестанский прогибы), *Inoceramus aff. crispus* Mant. (Дагестан), *Thalmaninella appenninica* (Reus) (Новороссийский и Кобустанский прогибы), определяется по резкому, на 20-30%, увеличению карбонатности пород во всех прогибах. Граница выделена [27,29] и сопоставлена [5,38] во всех прогибах.

Средний подгоризонт характеризуется песчаниками и алевролитами, в кровле - пачкой известковистых мергелей. М. 83 м. Подошва подгоризонта, или основание свиты укугмарты и средних подовит паукокой, кемипцагокой и аймакинской свит совпадает с крупным (3-II млн. лет) перерывом осадконакопления и границами циклитов 7-го класса во всех прогибах, характеризуется появлением *Mantelliceras mantelli* (Sow.), *Inoceramus crispus* Mant., *I. scalprum* Böhm. (Дагестан), *Schloenbachia varians* Sow. var. *subplana* Schagerl (Северо-Западный Кавказ), определяется по резкому увеличению доли песчаников и алевролитов во всех прогибах. Граница выделена [4,5,II,16] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны ультрафишевые отложения, в кровле - пачка известняков. М. 97 м. Подошва подгоризонта, или основание верхних подовит паукокой, укугмартинской, кемипцагокой и аймакинской свит совпадает с границей циклитов 8-го класса во всех прогибах, характеризуется появлением *Acanthoceras rhodomagense* Defr., *Nolaster subglobosus* Lev. (Дагестан), определяется по резкому, на 13-44%, увеличению доли аякоов тонкого флиша во всех прогибах Южного склона Большого Кавказа, по уменьшению содержания песчаников и алевролитов во всех прогибах, кроме Кобустанского. Граница выделена [4,5,II,30] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Турунский ярус

Ананурский горизонт включает ананурскую и заратскую

свиты, две нижние подовиты каранайской свиты, представлен мелкоритмичным (II см) сильномергельным (56%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным субфлишем: белыми кремнистыми известняками, кремнями, килами, мергелями, пиробитуминозными аргиллитами. М. 77 м. Ананурский горизонт состоит из трех подгоризонтов.

Для нижнего подгоризонта характерны кремнистые известняки, отсутствие флишевых аяксов. М. 16 м. Подошва ту-роноких отложений нижеананурского подгоризонта устанавливается по появлению *Inoceramus labiatus* Schloth. (Кобыстанский и Дагестанский прогибы), *Helvetoglobotruncana helvetica* (Bolli) (Северо-Западный Кавказ), *Pr. globotruncana imbricata* (Mognod) (Новороссийский и Кобыстанский трюги), определяется по омене флишевых отложений нефлишевой карбонатной пачкой во всех прогибах Южного склона и по увеличению карбонатности пород, на 7-22%, во всех прогибах. Граница выделена [8,32,36] и сопоставлена [5,17,38] во всех прогибах.

Средний подгоризонт характеризуется черными кремнями и кремнистыми мергелями. М. 37 м. Подошва подгоризонта или основание средних подовит ананурской и заратской свит, верхней пачки нижекаранайской подовиты совпадает с основанием циклитов 8-го класса во всех прогибах, определяется по появлению черных кремней, килей и битуминозных аргиллитов во всех прогибах, устанавливается по началу эпо-боля *Inoceramus labiatus* Schloth. (Чинаурский и Дагестанский прогибы). Граница выделена [5,28,35,44] и сопоставлена [5,16,26] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны кремнистые известняки, незначительная доля флишевых аяксов. М. 24 м. Подошва подгоризонта, или основание верхних подовит ананурской и заратской свит и среднекаранайской подовиты определяется по исчезновению черных кремней и ржавому, на 1-23%, повышению карбонатности пород во всех прогибах. Граница выделена [5,13,17,29] и сопоставлена [5,17,38] во всех прогибах.

Керкетский горизонт включает свиты керкетскую и мар-

галитис-кльде, нижнекемчинокую и верхнекаранайскую подовиты, представлен мелкоритмичным (12 см) очень слабоизвестняковым (69%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным субфлишем: красными и белыми слабоглинистыми известняками, мергелями, алевролитами с *Inoceramus labiatus* Schloth. М. 107 м. Подошва горизонта определяется по увеличению карбонатности пород во всех прогибах Южного склона, по резкому нарастанию доли пород с красной окраской в Новороссийском и Чиауроком прогибах. Граница выделена [5,15,26,35] и сопоставлена [10,15,26] во всех прогибах.

Натухайский горизонт включает одноименную свиту, три нижние подовиты свиты эшмакисхеви, четыре верхние подовиты кемчинской свиты, почти всю дженгутайскую свиту, кроме верхней пачки, представлен среднеритмичным (26 см) очень сильномергельным (64%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным инфрафлишем: белыми биогенными известняками, мергелями, алевролитами, пеоцниками, глинами. М. 514 м. Четыре подгоризонта.

Для первого подгоризонта характерны песчаники и алевролиты, высокая доля аяксов тонкого флиша. М. 139 м. Подошва верхнегуронских отложений нижненатухайского подгоризонта или основание свит натухайской, эшмакисхеви, дженгутайской и второй подовиты кемчинской свиты совпадает с небольшими перерывами осадконакопления в Кобыстанском и Дагестанском прогибах, устанавливается по появлению *Inoceramus lamarski* Park. (Новороссийский, Чиаурский и Дагестанский прогибы), *I. apicalis* Woods (Дагестан), *Globotruncana lapparenti* Brotzen (прогибы Южного склона), *Praeglobotruncana imbricata* (Mornd.) (Северо-Западный и Юго-Восточный Кавказ), определяется по резкому, на 17-30%, повышению доли аяксов тонкого флиша в прогибах Южного склона, по увеличению мощности циклитов во всех прогибах, кроме Кобыстанского. Граница выделена [16,33,34] и сопоставлена во всех прогибах [5,10,26,42].

Второй подгоризонт характеризуется мергелями, снижением доли песчаников и алевролитов. М. 120 м. Подошва подгоризонта, или основание второй подовиты <sup>натухайской</sup> свиты кемчи свиты,

третьей подовиты свиты кемчи, верхней пачки нижней подовиты свиты эшмакиохеви и второй пачки нижнеджугутайской подовиты устанавливается по началу эпиболя *Inosegamas lamarkski Park.* (Дагестан), определяется по снижению доли песчаников и алевролитов во всех прогибах, кроме Кобыстанского, и увеличению карбонатности в тех же прогибах. Граница выделена и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

#### Коньяковский яру

Третий подгоризонт натухайского горизонта характеризуется субфлишевыми отложениями с повышенной карбонатностью. М. 130 м. Подошва коньякских отложений подгоризонта или вторых подовит свит эшмакиохеви и дженгутайской, третьей подовиты натухайской свиты и четвертой подовиты свиты кемчи определяется по появлению *Barroisiceras cf. habersfellneri* Hauser, *Globotruncana coronata* Bolli (Северо-Западный Кавказ), *Inosegamas koeneni* Müll. (Кобыстанский и Дагестанский прогибы), *I. wandereri* And., *I. schloerbachii* Vöhm. (Дагестан), устанавливается по резкому, в 2-3 раза, снижению доли аяков тонкого флиша в прогибах Южного склона и по увеличению, на 2-14%, карбонатности во всех прогибах. Граница выделена [4,6,39] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Четвертый подгоризонт характеризуется повышенным содержанием мергелей. М. 125 м. Подошва верхнеконьякских отложений четвертого подгоризонта или четвертой подовиты натухайской свиты, третьей подовиты свиты эшмакиохеви, пятой подовиты свиты кемчи и четвертой пачки среднеджугутайской подовиты совпадает с основанием циклитов 7-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Inosegamas involutus* Sow. (Новороссийский, Кобыстанский и Дагестанский прогибы), по началу эпиболя *I. mantelli* Hesseu (Дагестан), определяется по увеличению доли мергелей, на 4-16%, во всех прогибах, по снижению, на 3-6%, содержания песчаников и алевролитов в прогибах Южного склона. Граница выделена [4,29] и сопоставлена [5,6] во всех про-

## Сантонский ярус

Гениохский горизонт включает одноименную свиту, две верхние подсвиты свиты эшмакисхеви, две нижние подсвиты юнусдагской свиты, основную часть нижнеморадамеэрской подсвиты и верхи дженгутайской свиты, представлен среднеритмичным (22 см) очень сильномергельным (67% CaCO<sub>3</sub>) биогенным субфлишем: белыми биогенными известняками, мергелями, глинами, алевролитами. М. 245 м. Два подгоризонта.

Для нижнего подгоризонта характерны высокая карбонатность и субфлишевый характер отложений. М. III м. Основание сантонских отложений нижнего подгоризонта совпадает с подошвой циклитов 8-го класса и небольшими перерывами осадконакопления в Кобыстанском и Дагестанском прогибах, устанавливается по появлению *Inoceramus undulatoPLICATUS* Roem. (Чианурский и Дагестанский прогибы), *I. cordiformis* Sow. (Дагестан), *Globotruncana concavata* (Brotzen) (Северо-Западный Кавказ), определяется по резкому, в 2-3 раза, снижению доли аяксов тонкого флиша в прогибах Южного склона и по увеличению, на 3-12%, карбонатности пород во всех прогибах. Граница выделена [10,26,39] и сопоставлена [5,6,43] во всех прогибах.

Верхний подгоризонт характеризуется нефлишевыми биогенными отложениями, пониженной карбонатностью. М. 134 м. Подошва верхнесантонских образований верхнего подгоризонта, или основание верхнегениохской и среднеюнусдагской подсвит, пятой подсвиты свиты эшмакисхеви и третьей пачки нижнеморадамеэрской подсвиты совпадает с основанием циклитов 8-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Inoceramus dagestanensis* Pavl. (Дагестан), *Globotruncana foenicata* Plummer (Новороссийский трог), *G. arciformis* Maal. (Северо-Западный и Юго-Восточный Кавказ), определяется по смене субфлишевых отложений нефлишевыми и по снижению, на 2-10%, карбонатности пород во всех прогибах. Граница выделена [5,10,27] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Ахейнокий горизонт включает свиты ахейскую и джорчи, верхние подовиты юнусадагской и морадамеэрской свит, верхнюю пачку нижнеморадамеэрской подовиты, представлен мелкоритмичным (18 см) сильномергельным (59%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным субфлишем: серыми и красными мергелями, алевролитами, известняками, килами, пеплами, песчаниками. М. 494 м. Ахейнский горизонт подразделяется на три подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется инфрафлишевыми отложениями, высоким содержанием мергелей, преимущественно красного цвета. М. 123 м. Основание нижнекампанских отложений подгоризонта совпадает с подошвой циклитов 7-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Inoceramus dariensis* Pavl., *I. azerbaijanensis* Aliev (Дагестан), *Globotruncana arca* (Oushman), *Rugoglobigerina kelleri* (Subb.) (прогибы Южного склона), определяется по десятикратному увеличению доли аяксов тонкого флиша, по появлению или резкому усилению красной окраски пород в прогибах Южного склона, по значительному увеличению содержания мергелей во всех прогибах. Граница выделена [30, 36, 46] и сопоставлена [5, 6, 17] во всех прогибах.

Для среднего подгоризонта характерны пеплы и килы, низкое содержание аяксов тонкого флиша. М. 198 м. Основание среднего подгоризонта, или подошва пачек с пеплами и килами во вторых подсвитах свит ахейской, джорчи, морадамеэрской и в верхнеюнусадагской подсвите совпадает с рубежом циклитов 8-го класса во всех прогибах. Граница выделена и сопоставлена [5, 6] во всех прогибах.

Верхний подгоризонт характеризуется повышенным содержанием алевролитов, отсутствием пеплов и кил. М. 135 м. Основание верхнего подгоризонта, или подошва второй пачки третьей подовиты ахейской свиты, совпадает с кровлей свит джорчи, юнусадагской и морадамеэрской, с началом крупного (2-4 млн. лет) перерыва осадконакопления во всех прогибах, кроме Новороссийского, определяется по ис-

чезновению прослоев пеплов и киллов. Граница выделена [6,8, 34] и сопоставлена [5,6,13] во всех прогибах.

Пенайский горизонт представлен одноименной свитой — среднеритмичными (36 см) очень сильномергельными (66%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенно-тонкообломочными образованиями: серыми известковистыми мергелями, известняками, алевролитами, песчаниками. Характерны очень крупные слои последних. М.167м. Основание горизонта совпадает с подошвой циклита 8-го класса на Северо-Западном Кавказе и с крупными перерывами осадконакопления на границах свит: джорчи и сабуинской, внусдагской и бахшилинской, морадамеерской и чабанской, характеризуется появлением *Pseudofaster caucasicus* Dru. (Новороссийский трог), определяется по наличию мощных пластов песчаников. Граница выделена [26] и сопоставлена [5, 6] во всех прогибах.

#### Агбурунский надгоризонт (верхний кампан — маастрихт)

Агбурунский надгоризонт I5 представлен среднеритмичным (37 см) сильномергельным (58%  $\text{CaCO}_3$ ) тонкообломочным инфрафлишем. М. 2137 м. Надгоризонт состоит из шести горизонтов: бединовского, куниковского, мысхакского, ликтеровского, васильевского и снегурёвского [4,7].

Бединовский горизонт включает бединовскую и бахшилинскую свиты, первую подсвиту сабуинской свиты, представлен крупноритмичным (40 см) сильномергельным (57%  $\text{CaCO}_3$ ) биогенным субфлишем: серыми мергелями, известняками, алевролитами, песчаниками, килами. М. 282 м. Два подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется субфлишевыми отложениями, мощными пластами глинистых мергелей. М. 114 м. Основание верхнекампанских образований нижнего подгоризонта совпадает с началом циклитов 6-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Belemnitella mucronata mucronata* Link., *B.m. profunda* Najd., *B.m. senior* Now., *B.m. parva* Najd., *B. conica conica* Arkhang., *Inoceramus ex gr. agdjakendensis* Aliev (Кобыстанский прогиб), *Globotruncana morozovae* Vass. (Северо-Западный и Юго-Восточный

Кавказ), определяется по резкому, в 1,5–4 раза, увеличению мощности циклитов во всех прогибах, по повышению доли аяксов тонкого флиша в прогибах Южного склона. Граница выделена [1,8,34] и сопоставлена [5,6,13,24] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны инфрафлишевые отложения и крупные циклиты. М. 168 м. Основание верхнего подгоризонта, или подошва верхних подовит беудиновской и бахшилинской свит, верхней пачки нижнеоабуиновой подовиты определяется по резкому, в 3–4 раза, увеличению доли аяксов тонкого флиша, по повышению мощности циклитов. Граница выделена [2,5] в Новороссийском и Кобанском прогибах.

Куниковский горизонт включает куниковскую и атачайскую свиты, вторую подовиту оабуиновской свиты, две нижние пачки нижнечабанской подовиты, представлен среднеритмичным (31 см) среднемергельным (52% CaCO<sub>3</sub>) тонкообломочным субфлишем: темно-серыми мергелями, известняками, алевролитами, глинами. М. 364 м. Представлен двумя подгоризонтами.

Нижний подгоризонт характеризуется отсутствием флишевых аяксов. М. 116 м. Подошва подгоризонта устанавливается по появлению крупных форм *Inoceramus balticus* ВФш. (Северо-Западный Кавказ), определяется по исчезновению флишевых аяксов и появлению прослоев глин в прогибах Южного склона. Граница выделена [2,5,30] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны субфлишевые отложения, пониженная карбонатность пород. М. 282 м. Основание верхнего подгоризонта, или подошва чабанской свиты, вторых подовит куниковской и атачайской свит, верхней пачки второй подовиты оабуиновской свиты совпадает с началом циклита 6-го класса в Дагестанском прогибе, устанавливается по началу эпиболя *Pseudofaster caucasicus* Др., определяется по появлению флишевых аяксов в прогибах Южного склона и по снижению карбонатности пород во всех прогибах. Граница выделена [2,5,37] и сопоставлена [5,6] во всех

Мысхакский горизонт включает мысхакскую и киязинскую свиты, третью подсвиту сабуинской свиты и верхние три пачки нижнечабанской подовиты, представлен среднеритмичным (37 см) очень сильномергельным (65%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым метафлишем: светло-серыми чаще сильноизвестковистыми мергелями, известняками, алевролитами, килами. М. 428 м. Мысхаковский горизонт состоит из трех подгорizontов.

Нижний подгорizont характеризуется парафлишевыми отложениями, высоким содержанием мергелей. М. 103 м. Подошва подгорizontа совпадает с основанием циклитов 8-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Reusvella vraznoshae* (Grzyb.) (Северо-Западный Кавказ), определяется по резкому, в 7-8 раз, увеличению доли флишевых аяксов в прогибах Южного склона и по повышению, на 5-29%, карбонатности пород в тех же прогибах. Граница выделена [5,6;27,29] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для среднего подгорizontа характерны повышенная карбонатность пород и нефлишевый характер отложений в Чиаурском и Кобыстанском прогибах. М. 151 м. Подошва подгорizontа, или основание средних подсвит мысхакской и киязинской свит, третьей пачки третьей подовиты сабуинской свиты и четвертой пачки нижнечабанской подовиты определяется по кровле пачки с килами (Кобыстанский и Дагестанский прогибы), по смене флишевых отложений нефлишевыми (Чиаурский и Кобыстанский трюги), по повышенной карбонатности пород. Граница выделена и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Верхний подгорizont характеризуется самым высоким в сеноманско-кампанских отложениях содержанием флишевых аяксов, пониженной карбонатностью. М. 174 м. Подошва подгорizontа, или основание верхних подсвит мысхакской и киязинской свит, четвертой пачки третьей подсвиты сабуинской свиты и верхней пачки нижнечабанской подовиты определяется по снижению, на 1-8%, карбонатности пород во всех прогибах, по смене нефлишевых отложений флишевыми в Чиаурском и Кобыстанском трюгах. Граница выделена [4,5,6] и со-

поставлена [5,6] во всех прогибах.

### Маастрихтский ярус

Лихтеровский горизонт включает одноименную свиту, верхнюю подовиту сабуиной свиты, три нижние подовиты хильмиллинской свиты, три нижние пачки среднечабанской подовиты, представлен среднеритмичным (29 см) сильномергельным (59% CaCO<sub>3</sub>) грубым парафлишем: серыми, чаще слабоизвестковистыми мергелями, известняками, алевролитами. М. 418 м. Горизонт подразделяется на три подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется преобладанием слабоизвестковистых мергелей. М. 197 м. Подошва нижнего подгоризонта, или нижнемаастрихтских отложений, совпадает с контактом циклитов 7-го класса и с небольшими (0,6 млн. лет) перерывами осадконакопления во всех прогибах, кроме Новороссийского, устанавливается по появлению *Nauciceras sulcatum* Кнер. (Чинаурский и Дагестанский прогибы), *Globotruncana stuarti* (Lapp.) (Се. евро-Западный и Юго-Восточный Кавказ), по началу эпибоя *Inoceramus ehlenus* Pergament (Дагестан), определяется по снижению, на I-II%, карбонатности пород во всех прогибах. Граница выделена [6,27, 31] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для среднего подгоризонта характерны повышенное содержание глинистых мергелей и слабая карбонатность пород. М. 140 м. Подошва подгоризонта, или основание вторых подовит лихтеровской и хильмиллинской свит, вторых пачек верхнесабуиной и среднечабанской подовит определяется по нарастанию доли глинистых мергелей в прогибах Южного склона. Граница выделена и сопоставлена [4,5,6] во всех прогибах.

Верхний подгоризонт характеризуется преобладанием слабоизвестковистых мергелей. М. 81 м. Подошва подгоризонта, или основание третьих подовит лихтеровской и хильмиллинской свит, третьих пачек верхнесабуиной и среднечабанской подовит определяется по преобладанию слабоизвестковистых мергелей в прогибах Южного склона. Граница выде-

лена [4,5,6] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Васильевский горизонт включает васильевскую и меквадурскую свиты, верхнюю подсвиту хильмилинской свиты, нижнюю пачку нижеагдарачайской подсвиты и две верхних пачки среднечабанской подсвиты, представлен среднеритмичным (30 см) сильномергельным (57%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым парафлишем: серыми чаще слабоизвестковистыми мергелями, алевролитами, известняками. М. 243 м. Состоит из двух подгоризонтов.

Нижний подгоризонт характеризуется преобладанием слабоизвестковистых мергелей. М. 146 м. Подошва верхнемагстрихтоких отложений нижнего подгоризонта совпадает с основанием циклитов 8-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Abathomphalus mayaroensis* (Bollé) (Северо-Западный Кавказ), определяется по повышению карбонатности и по увеличению мощности циклитов во всех прогибах, а также по кровле пачки нефлишевых отложений (Новоросийский и Чиаурский трюги). Граница выделена [5,22,35] и сопоставлена [5,6,18] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны крупные циклиты, повышенная доля аяксов грубого флиша. М. 133 м. Верхняя, или глебовская пачка подгоризонта, очень крупные аяксы грубого флиша и олистостромы. Подошва подгоризонта, или основание верхних подсвит васильевской и меквадурской свит, агдарачайской свиты и верхней пачки среднечабанской подсвиты определяется по увеличению мощности циклитов, на 1-20 см, во всех прогибах и по повышению доли грубого флиша в прогибах Южного склона. Граница выделена [4,5,6] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Снегурёвский горизонт включает снегурёвскую и чапчурскую свиты, почти все агдарачайскую свиты (без нижней пачки) и верхнечабанскую подсвиту, представлен крупноритмичным (53 см) сильномергельным (55%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым метафлишем: серыми, чаще слабоизвестковистыми мергелями, алевролитами, известняками. М. 402 м. Три подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется повышенным содержанием песчаников и алевролитов. М. 173 м. Нижняя, или аб-

раукая пачка подгоризонта, отличается мощными слоями песчаников и алевролитов. Подошва подгоризонта устанавливается по началу эпиболя *Pseudofaster rennigarteni* Schm. (Дагестан), определяется по увеличению доли песчаников и алевролитов во всех прогибах, по повышению мощности циклитов в Новороссийском и Кобыстанском трогах. Граница выделена [5,12,25] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для среднего подгоризонта характерны крупные циклиты, повышенная доля глинистых мергелей. М. 78 м. Подошва подгоризонта, или основание верхних подсвит онегурёвской, чапчаурской и агдарачайской свит, третьей пачки верхнечабанской подсвиты устанавливается по появлению *Inoceramus tegulatus* Nag. (Кобыстанский и Дагестанский прогибы), определяется по снижению доли песчаников и алевролитов, на 2-11%, и по увеличению мощности циклитов в прогибах Южного склона. Граница выделена [5,6,22,23] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Верхний подгоризонт характеризуется красными глинистыми мергелями (Федотовакая пачка, Внусадагская свита И.М. Губкина). М. 48 м. Подошва подгоризонта, или кровля чапчаурской свиты, основание верхних пачек верхних подовит онегурёвской и агдарачайской свит, верхней подпачки чабанской свиты определяется по появлению красных мергелей (Северо-Западный и Юго-Восточный Кавказ). Граница выделена [2,6] и сопоставлена [6] во всех прогибах.

#### Прасковеевский надгоризонт (даний - палеоцен)

Прасковеевский надгоризонт [4,7] состоит из шести горизонтов: сукко, навагирского, анапокого, щиде, Горячего Ключа, абазинского. Датская часть надгоризонта включает первые четыре горизонта. Они представлены крупноритмичным (43 см) очень слабоглинистым (26%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым парафлишем. Мощность датской части надгоризонта 1213 м. Общая мощность прасковеевского надгоризонта 1793 м.

### Датский яруо

Горизонт сукко включает одноименную свиту, первые пачки нижних подсвит ильхидагской и охлинской свит, представлен макроритмичным (81 см) очень олабмергельным (33%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым метафлишем: черно-серыми известковистыми аргиллитами, глинистыми мергелями, алевролитами и песчаниками. М. 170 м. Подошва нижедатских отложений горизонта сукко совпадает с основанием циклитов 6-го класса во всех прогибах, кроме Чиаурского, сопровождается крупным (1,4-3,2 млн. лет) перерывом осадконакопления во всех прогибах, в том числе на границе чапчаурской и хев-грдзельской свит, устанавливается по появлению *Echinocoris edhemi* Bñhm., *Cyclaster danicus* Schl. (Дагестан), *Globigerina triloculoides* Plummer (Чиаурский и Кобьыстанский трюги), *G. pseudobulloides* Plummer (Северо-Западный и Юго-Восточный Кавказ); определяется по резкому, на 15-27%, снижению карбонатности пород во всех прогибах, по изменении окраски пород, темно-серой и красной на черно-серую и черную. Граница выделена [13,45,46] и сопоставлена [5,6,41] во всех прогибах.

Навагирский горизонт включает одноименную свиту, верхние пачки нижних подсвит ильхидагской и охлинской свит, представлен крупноритмичным (42 см) очень слабogliнистым (28%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым метафлишем: черными аргиллитами, алевролитами, песчаниками. М. 299 м. Два подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется низким содержанием песчаников и алевролитов. М. 115 м. Подошва подгоризонта устанавливается по появлению ячеистых глобигерин [28], определяется по снижению доли песчаников и алевролитов, на 5-8%, во всех прогибах. Граница выделена [5,21,23] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны повышенное содержание песчаников и алевролитов, снижение карбонатности пород. М. 140 м. Подошва подгоризонта, или основание верхне-навагирской подсвиты, верхней пачки нижнеохлинской под-

овиты и кровли нижней ильхидагской подовиты определяется по снижению карбонатности, на 1-8%, во всех прогибах. Граница выделена [4,5,23] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Анапский горизонт включает анапскую и х в-грудзельскую свиты, вторые подовиты ильхидагской и оклинской свит, представлен среднеритмичным (36 см) слабоглинистым (24%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым парафлишем: черными аргиллитами, алевролитами, глинами, мергелями. М. 408 м. Два подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется повышенным содержанием песчаников и алевролитов. М. 183 м. Подошва подгоризонта, или верхнедагских отложений, совпадает с перерывами осадконакопления в Чиаурском (3,2 млн. лет) и Кобыстанском (0,5 млн. лет) трогах, о начале циклитов 6-го класса в Чиаурском и 8-го порядка в Кобыстанском и Дагестанском прогибах, устанавливается по появлению *Acarinina indolenis* Moroz. (Северо-Западный Кавказ), по началу эпиболя *Cyclaster gindrei* Seunes (Дагестан), определяется по повышению кремнистости во всех прогибах, кроме Кобыстанского, по отсутствию флишевых аякоов в Чиаурском и Кобыстанском трогах. Граница выделена [6,21,23] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для верхнего подгоризонта характерны пониженное содержание песчаников и алевролитов, возросшая мощность циклитов. М. 189 м. Подошва подгоризонта, или верхних подовит анапской и х в-грудзельской свит, верхних пачек вторых подовит ильхидагской и оклинской свит совпадает с началом циклитов 8-го класса во всех прогибах, определяется по увеличению мощности циклитов во всех прогибах Южного склона на 8-28 см. Граница выделена [4,5,6] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Горизонт циде включает свиты циде и орвильскую, третьи подовиты ильхидагской и оклинской свит, представлен среднеритмичным (34 см) слабоглинистым (24%  $\text{CaCO}_3$ ) грубым парафлишем: черными аргиллитами и глинами, алевролитами, мергелями, песчаниками. М. 336 м. Три подгоризонта.

Нижний подгоризонт характеризуется очень высоким со-

держанием песчаников и алевролитов. М. 124 м. Подошва подгоризонта совпадает с основанием циклитов 8-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Cocaster an-saltanensis* Posl. et Moskv. (Дагестан), *Glebotruncana dabjergensis* Bronn., *Planorotalites tauricus* Moroz. (Северо-Западный Кавказ), определяется по резкому, в 1,5-2 раза, повышению доли олистостромов, песчаников и алевролитов во всех прогибах. Граница выделена [10,23,25] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Для среднего подгоризонта характерно пониженное содержание песчаников и алевролитов. М. 90 м. Подошва подгоризонта, или средних подовит свит щипе и орвильской, средних пачек третьих подовит ильхидагской и охлинской свит определяется по снижению доли олистостромов, песчаников и алевролитов, на 9-72%, во всех прогибах, кроме Кобыстанского. Граница выделена [4,5,6] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Верхний подгоризонт характеризуется высоким содержанием песчаников и алевролитов. М. 122 м. Подошва подгоризонта, или основание верхних подовит свит щипе и орвильской, верхних пачек третьих подовит ильхидагской и охлинской свит совпадает с основанием циклитов 8-го класса в Новороссийском и Дагестанском прогибах, определяется по увеличению доли олистостромов, песчаников и алевролитов, на 4-84%, во всех прогибах. Граница выделена [5,6,22] и сопоставлена [5,6] во всех прогибах.

Кровля датских отложений свит щипе, орвильской, охлинской, третьей подовиты ильхидагской свиты совпадает с подошвой циклитов 7-го класса во всех прогибах, устанавливается по появлению *Acarinina angulata* (White) в вышележащих палеоценовых образованиях, определяется по резкому, в 1,5-2 раза, снижению карбонатности пород во всех прогибах, по появлению ярозита и гипса. Граница выделена [9,13,23] и сопоставлена [5,6,14,23] во всех прогибах.

Итак, на основании послойно описанных разрезов, детального анализа литологического состава, циклитов шесто-

го-тринадцатого классов, перерывов осадконакопления, оценок относительного возраста стратиграфических подразделений по макро- и микрофаунистическим остаткам были сопоставлены [5,6] стратиграфические схемы верхнемеловых отложений четырех основных прогибов Большого Кавказа и на этой основе оставлена унифицированная стратиграфическая охема верхнемеловых флишевых образований Южного склона Большого Кавказа.

### СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Абиx Г.В. Отчет г-на академика Абиxа по исследованию месторождений нефти в Закубанском крае и на Таманском полуострове летом 1866 г. Тифлис. Изд. Гл. упр. наместника Кавказского края. 1867, с. 1-24.
2. Афанасьев С.Л., Маслакова Н.И. Новые данные о расчленении верхнего сенона в Новороссийском районе. - "Изв. вузов. Геол. и разв.", 1960, № 5, с. 50-55.
3. Афанасьев С.Л., Андреева М.В., Швембергер Ю.Н. Флишевые отложения датского яруса и нижнего палеоцена южного склона Западного Кавказа. - В об. "Геол. строение и нефтегазоносность районов Волго-Уральской обл., Кавказа и Предкавказья". М., Гостоптехиздат, 1961, с. 193-213.
4. Афанасьев С.Л., Маслакова Н.И. Верхнемеловые отложения Северо-Западного Кавказа. - В об. тр. ВЭИ, вып. 37. М., 1967, с. 106-136.
5. Афанасьев С.Л., Смирнов Ю.П. Сопоставление стратиграфических охем верхнего мела Дагестана и Юго-Восточного Кавказа (автореферат доклада). - "Бюлл. МОИП, отд. геол.", т. 47, 1972, вып. 6, с. 137-138.
6. Афанасьев С.Л. Сопоставление стратиграфических охем верхнего мела Большого Кавказа (автореферат доклада). - "Бюлл. МОИП, отд. геол.", т. 51, 1976, вып. 1, с. 151-152.
7. Афанасьев С.Л. Пульсон и циклы верхнемеловых отложений Большого Кавказа. - В кн. "Цикличность отложений нефтегазоносных и угленосных басс." М., "Наука", 1977, с. 177-190, вкладка.

8. Богданович К.И. Система Дибрара на Юго-Восточном Кавказе. - "Тр. Геол. ком.", нов. сер., вып. 26, 1906.
9. Богданович К.И. О Поекупских минеральных водах. - "Изв. Геол. ком.", т. 29, 1910, № 9, с. 219-228.
10. Варенцов М.И. Геологическое строение западной части Куринской депрессии. М.-Л., Изд. АН СССР, 1950.
11. Вассоевич Н.Б. Геологические и геологоразведочные работы Геол. ком. в нефтеносных областях СССР в 1927-1928 гг. Приложение к "Нефтяному хозяйству", 1929, № 2.
12. Вассоевич Н.Б. Годовой отчет о работах 1929 г. в Кахетии. - В кн. "Разведочные работы полевых партий Геол.-разв. нефт. ин-та ГГРУ в 1928/29 гг". Приложение к "Нефтяному хозяйству", 1930, № 3, с. 9-10.
13. Вассоевич Н.Б. Сопоставление осадочных образований Кабристана и Кахетии. - "Азерб. нефт. хоз.", 1931, № 11-12.
14. Вассоевич Н.Б. Сопоставление палеогеновых и верхнемеловых отложений Кахетии, Кабристана и северо-западной оконечности Кавказского хребта. - "Изв. ВГРО", вып. 51, 1932.
15. Вассоевич Н.Б. Новые данные по стратиграфии флишевых отложений Дибраро-Чиатурской зоны в Восточном Закавказье. - "Изв. АН СССР, сер. геол.", 1940, № 6, с. 42-50.
16. Вассоевич Н.Б. Об аналогах ананурской свиты (нижний турон) в юго-восточной части Кавказа. - "Докл. АН АЗССР", т. 3, 1947, № 4, с. 156-161.
17. Вялов О.С. Краткий геологический очерк Туапсинского района (предварительный отчет по работам 1930 г.) - "Изв. ВГРО", т. 50, вып. 97, 1931.
18. Вялов О.С. Геологические исследования 1931 г. в Западном Кавказе. - "Зап. Всес. мин. о-ва", ч. 63, 1934, № 1, с. 271-283.
19. Гамбашидзе Р.А. К стратиграфии верхнемеловых отложений междуречья Лиахви-Арагви. - "Сообщ. АН ГрузССР", 1973, 70, № 2, с. 369-372.
20. Геология СССР, т. IX. М., "Недра", 1968.

21. Губкин И.М. Отчет о деятельности Геологического комитета за 1911 г. - "Изв. Геол. ком.", т. 31, 1912, № 1.

22. Губкин И.М. Геологические исследования Кубанского нефтеносного района. - "Тр. Геол. ком.", 1915, вып. IIБ.

23. Губкин И.М. Геологические исследования в северо-западной части Апшеронского полуострова. Лист Перекишкюльский. - "Изв. Геол. ком.", 1916, т. 35, № 2, с. 359-383.

24. Губкин И.М., Федоров С.Ф. Грязевые вулканы Советского Союза и их связь с нефтеносностью. М.-Л., Изд. АН СССР. 1938.

25. Ивченко П.И. Обзорное описание геологического строения Черноморского округа. - В об. "Черноморск. округ и его производит. силы". Новороссийск. Изд. Черномор. окр. 1923, с. 311-323.

26. Келлер Б.М. Верхнемеловые отложения Западного Кавказа. - "Тр. ГИН АН СССР", вып. 48, 1947, 127 с.

27. Кошкин А.М. Исследование орогеологического строения Черноморского побережья. - "Мат. для геол. Кавказа", 1896, сер. 2, кн. 10, с. 197-357.

28. Леонов Г.П., Алмазина В.П. Вопросы стратиграфии нижнепалеогеновых отложений Северо-Западного Кавказа. М., Изд. Моск. университета, 1964, 202 с.

29. Мирчинк М.Ф. Стратиграфические исследования палеогеновых и меловых свит на юго-восточном Кавказе. - "Азерб. нефт. хоз.", 1931, № 2-3, с. 120-130.

30. Мишунина З.А. К стратиграфии меловых отложений северного Кабристана. - "Тр. НГРИ", 1932, сер.Б, вып. 14.

31. Мишунина З.А. Геологические исследования в северо-западном Кабристане. - "Тр. НГРИ", 1934, сер.Б, вып. 49, с. 1-9.

32. Прокопов К.А. Геологические исследования Кубанского нефтеносного района. - "Тр. Геол. ком., нов. сер.", 1914, вып. 92, с. 1-184.

33. Прокопов К.А. Геологические исследования Кубанского нефтеносного района. Листы Абинокий и Эриванский. - "Тр. Геол. ком., нов. сер.", 1922, вып. II2, с. 64-94.

34. Ренгартен В.П. Геологические исследования в южной части Военно-Грузинской дороги в 1923 г. - "Изв. Геол. ком.", 1924, т. 63, № 7, с. 871-890.

35. Рябинин А.Н. К изучению геологического строения Кахетинского хребта. - "Тр. Геол. ком., нов. сер.", 1911, вып. 69, с. 1-98.

36. Ссрокин А.И. Геологические наблюдения между реками Коани и Б.Лиахвой. - "Мат. для геол. Кавказа", 1880, вып. 2, с. 1-106.

37. Стратиграфический кодекс СССР. Л., Изд. Всесо. науч.-иссл. геол. ин-та, 1977, 79 с.

38. Хаин В.Е. Опыт сопоставления меловых отложений южного склона Кавказа. Баку-М., Изд. треста Азнефтегаз., 1937, с. 1-48.

39. Хаин В.Е. Разрез и фаши мезозоя Юго-Восточного Кавказа по данным новейших исследований. - "Тр. Ин-та геол. АН АзССР", 1947, т. 13, Б, с. 107-123.

40. Халилов А.Г., Али-заде А.А. Стратиграфическое расчленение верхнего мела Кобыстана в свете новых данных. - "Изв. АН АзССР, сер. наук о Земле", 1968, № 1.

41. Халилов А.Г. Стратиграфия Азербайджана. (Справочник). Баку, Элм, 1977, 164 с.

42. Цагарели А.Л. Верхний мел Грузии. Тбилиси, Изд. АН ГССР, 1954, 445 с.

43. Цагарели А.Л. Стратиграфия. Верхний мел. - В кн. "Геология СССР", т. 10. М., "Недра", 1964.

44. Шатский Н.С. Отчет о состоянии и деятельности Нефтяного геологоразведочного института за 1930 г. М.-Л., Гос. науч.-тех. изд., 1931, с. 12.

45. Эйхфельд И.И. Геогностическое описание гор Грузинского края или областей, принадлежащих России между Черным и Каспийским морем. - "Горн. журн.", 1827, кн. 7-8.

46. Montrépeux F.D. de. Voyage autours du Caucase, chez les tcherkesses et les abkhases, en Colchide, en Géorgie, en Arménie et en Crimée, six volumes et un atlas. Paris, 1839-1843.