

Р. А. Гамбашидзе, Г. И. Магалашвили

К ГЕОЛОГИЧЕСКОЙ ИСТОРИИ ТЕРРИТОРИИ ГРУЗИИ И СМЕЖНЫХ ОБЛАСТЕЙ  
МАЛОГО Кавказа в сеноманском и туронском веках

На основе новых данных доказывается проявление последних импульсов австрийской фазы горообразования в нижнем туроне. Прослежена последовательность смены восходящих и нисходящих движений верхнеальб-туронского времени и обоснован верхнетуронский возраст трансгрессии для рассматриваемой территории.

Проявившиеся на границе нижнего и верхнего мела горообразовательные движения австрийской фазы резко нарушили общий спокойный ход осадконакопления нижнемеловой эпохи, имевший, в целом, карбонатный характер, и обусловили зарождение крупных обособленных структур, тем самым определяя характер литофациального состава и мощность связанных с ними отложений.

К началу среднего альба большая часть рассматриваемой области была покрыта морским бассейном с терригенно-карбонатным типом осадконакопления. Только в пределах Аджаро-Триалети и прилегающей к ней южной части Колхидской низменности имело место интенсивное накопление продуктов эффузивного вулканизма андезитового состава. Область нулевых и малых мощностей выделялись в пределах Кристаллического ядра Большого Кавказа, Дзирульского, Храмского массивов и Локско-Карабахской зоны (Локское, Аллавердское, Шамхорское и Муровдagsкое поднятия в междуречье Машавера-Геренчай).

Первые импульсы австрийских восходящих движений отмечаются уже с верхнего альба, что фиксируется кратковременным перерывом между верхним альбом и сеноманом в Локско-Карабахской зоне (междуречье Поладаური-Дебеда, бассейны рр. Индла-су, Джугосчай и др.) и Карагоульской синклинали, размывом альба и частично апта на северной и западной перифериях Дзирульского массива /10/, альба, апта и частично баррема в северном крыле Рачинской синклинали /6/.

С началом сеномана перечисленные области опять испытывают погружение и отложения этого яруса с базальным конгломератом ложатся на подстилающие породы. Следует отметить, что по нашим наблюдениям также подтверждается отмеченная В. П. Ренгартеном /8/ трансгрессия сеноманского моря в районе г. Шамхор (Локско-Карабахская зона).

На остальной части Грузинской глыбы начавшаяся в верхнем альбе регрессия моря продолжается на протяжении всего сеномана. Появление грубообломочного - глыбового материала в основании сеномана в полосах г. Аски (Горди-Кинчха) и Сячбере-Чхари объясняется местным колебанием береговой линии в условиях синорогенных движений /4, 5, 9/. Возмущение большей части Грузинской глыбы в основном закончилось в конце сеномана (деструктивные глинистые образования субэвразального происхождения /9/ в верхах сеномана междуречья Кодори-Изыби).

Анализ полученного за последнее время фактического материала позволяет прийти к выводу, что восходящие движения в некоторых районах Грузии продолжались и в нижнем туроне. Разрыв вдоль северного борта Грузинской глыбы регрессивная по своему характеру свита глауконитовых песчаников включает также и часть нижнего турона /3/. Аналогичная по характеру свита кварцево-глауконитовых известняков Карагоульской синклинали также охватывает низы турона, что подтверждается находками соответствующей фауны (*Subprionocyclus per-tuni Geinitz*, *Inoceramus cf. labiatus Schloth*). Но в других областях Грузинской глыбы и соседних геосинклинальных участках наблюдается несколько иная картина. Здесь проявляется прогибание морского дна, нарушаемое частыми слабыми импульсами складчатости. Поэтому лабитусовые слои восточной периферии Дзирульского массива, Лечхуми, Абхазии и южной известняковой полосы Одиши (Сатанджо, Урта) нами рассматриваются как регрессивная часть разреза,

ообразовывая на фоне последних импульсов австрийской орофазы. Так, на восточной, юго-восточной и южной перифериях Дзыркульского массива (Цаблована, Сурамула, Харагоули) нижнетуронские морские отложения на разных уровнях содержат прослой брекчий (до 2,5 м), сложенные материалами вмещающих пород, а также внутриформационные оползневые складки, связанные с тектоническими движениями /7/.

В Гагра-Джавской зоне (Восточная Абхазия), в южном крыле Лечхумской синклинали и в полосе антиклиналей Сатаджи-Урта регрессивные глауконитовые песчаники верхнего сеномана с началом турона сменяются относительно глубоководной фацией глинистых мергелей и мергелистых известняков, но вскоре в верхах нижнего турона опять появляются довольно грубообломочные образования, обогащенные глауконитом (Окуми, Сатаджи, Твиши и др.).

Нам кажется допустимым увязать с кратковременным перемещением береговой линии в глубь суши в начале турона трансгрессивное залегание лабиатуловых слоев на Дзыркульском (ущелье р. Квирила) и Храмском (бассейн р. Асланура) кристаллических массивах. Почти то же самое можно видеть в геосинклиналях. После омерления верхнесеноманского бассейна (появление гравелитов и микроконгломератов в нижнеананурской подсвите геосинклинали Южного склона Большого Кавказа и глауконитовых песчаников в верхах сеномана Триалети) с наступлением туронского века началось кратковременное опускание, что привело к образованию силицитовой среднеананурской подсвиты нижнего турона и плитчатых мергелей Триалети того же возраста. Этот процесс вскоре опять сменился восходящими движениями. Слои с *Inoceramus labiatus Schloth.* часто содержат в значительном количестве, а иногда венчаются грубозернистым песчаным материалом и брекчия-конгломератами (верхнеананурская подсвита геосинклинали Южного склона Большого Кавказа; нижний турон Сацхенинской, Имерхеви-Арцевской, Хведуретской и Тедзамской антиклиналей Триалетского хребта) /3/.

Таким образом в пределах рассматриваемой территории (геосинклиналь Южного склона Большого Кавказа, Закавказский срединный массив и наложенная на него Аджаро-Триалетская геосинклиналь) верхний альб-сеноман и нижний турон составляют единый седиментационный цикл терригенного, терригенно-карбонатного и вулканогенно-терригенного (в геосинклиналях) характера, ход которого неоднократно нарушался под влиянием австрийской фазы горообразования. Начиная с позднего турона обстановка резко меняется, устанавливается режим карбонатной седиментации. Наступление моря на сушу является показателем прекращения австрийских синорогенных движений и смены их общим погружением /9/.

Анализ фактического материала позволяет утверждать, что для рассматриваемой территории (как и для Северного Кавказа) верхний турон является эпохой трансгрессии. Эта трансгрессия выражается или резкой сменой фации, или же несогласным залеганием членов верхнемелового седиментационного цикла на подстилающих образованиях (Центральная Абхазия, Локско-Карабахская зона). В большинстве случаев низы трансгрессивной свиты содержат фауну иноцерамов (*Inoceramus woodsi Böhm, In. cf. annulatus Goldf., In. falcatius Heinz, In. lamarski Park., In. costellatus Woods* - Абхазия; *In. lamarski Park., In. cf. costellatus Woods, In. apicalis Woods, In. inconstans Woods* - Южная Окрюба, *In. striatococoncentricus Gumb., In. cf. inaequivalvis Schloth., In. lueckendorffensis Troop.* - Локско-Карабахская зона).

Стратиграфическое распространение приведенных видов указывает на верхнетуронский возраст вмещающих пород. Хотя процесс общего погружения начался в основном в позднем туроне, некоторые участки проявили тенденцию опускания чуть раньше, уже в верхах нижнего турона (Харагоульская и Рачинская синклинали), тогда как на некоторых ограниченных площадях Дзыркульского массива и Локско-Карабахской зоны (бассейн р. Кошкарчай) /1/, наоборот, наблюдается некоторое запоздание наступления моря, что следует объяснить развитием верхнетуронской трансгрессии /8/.