

А. П. СКЛЯР

**НОВОЕ В СТРАТИГРАФИИ АЗОВСКОГО КРИСТАЛЛИЧЕСКОГО
МАССИВА И НИЖНЕКАМЕННОУГОЛЬНЫХ ОТЛОЖЕНИЙ
ЮГО-ЗАПАДНОЙ ОКРАИНЫ ДОНЕЦКОГО БАССЕЙНА**

(Представлено академиком Д. В. Наливкиным 12 IV 1951)

До настоящего времени считалось бесспорным, что девонская толща осадочных пород юго-западной окраины Донецкого бассейна залегает на размытых гранитах Азовского кристаллического массива докембрийского возраста.

Исследованиями при геологической съемке на площадях сплошного развития обнажений гранита от с. Стыла до с. Каракуба установлено, что в гранитах на всем этом пространстве имеются включения крупных ксенолитов девонского палеобазальта и известняка, связанных вместе, имеются отдельные включения девонского известняка и отдельно девонского песчаника, а также наблюдаются четкие прорывы гранитами девонской осадочной толщи до самых верхних ее горизонтов.

Девонский возраст включенных в гранит ксенолитов палеобазальта, известняка и песчаника не вызывает сомнений. Палеобазальты (авгитовые порфириды) приурочены к горизонту D_3^a . Их излияния происходили после отложения девонских известняков D_3^a , которые местами прорваны, перекристаллизованы и частично ассимилированы ими. В разрезе они занимают строго определенное стратиграфическое положение, отделяя «белый» девон от «бурого».

Наиболее интересный участок, воочию доказывающий внедрение гранитных магм в осадочную толщу девонских пород, расположен восточнее «Кипучей криницы», в районе Каракубского зерносовхоза. Здесь имеются коренные обнажения гранитов, которые с трех сторон облекают девонские известняки и палеобазальты, северная (четвертая) сторона которых не потеряла связи с вышележащими породами девона и нижнего карбона. В 200 м на юг от этого участка, в обнажениях почти сплошного гранитного поля, представленного розовато-серым среднезернистым аплитовидным гранитом, имеется крупный ксенолит палеобазальта темнозеленоватого до черного цвета и известняка темносерого мелкозернистого, доломитизированного (см. рис. 1). Еще дальше на юг, в глубь гранитного массива, имеются ксенолиты палеобазальта и песчаника грубозернистого, сильно метаморфизованного, включенные в розовато-серый среднезернистый аплитовидный гранит.

Восточнее с. Стыла, на правом берегу речки Мокрая Волноваха, в розовато-серых крупнозернистых аплитовидных гранитах включен крупный ксенолит песчаника, грубозернистого, сильно метаморфизо-

ванного, который во многих местах сечется гранитом. Здесь же в 0,5 км на север граниты прорывают всю девонскую толщу пород и соприкасаются непосредственно с доломитами турнейского яруса.

На востоке, в районе с. Каракуба, в розовато-серых мелкозернистых аплитоидных гранитах имеются ксенолиты палеобазальта.

Таким образом, получены бесспорные доказательства того, что розовато-серые аплитоидные граниты, выхода которых наблюдаются от с. Николаевки и с. Стыла до с. Каракуба, являются не докембрийскими образованиями, а молодой гранитной интрузией постдевонского возраста.

На всей исследованной площади от с. Николаевка до с. Каракуба установлен только один вид розовато-серых аплитоидных гранитов, в которых наблюдаются участки мясокрасных пегматоидных разновидностей и участки серых биотитовых гранитов, которые во всех случаях постепенно переходят в розовато-серые аплитоидные граниты.

При изучении точных разрезов пород турнейского яруса от с. Ново-Троицкого до с. Каракуба, на протяжении почти 60 км обнаружилось, что доломиты и доломитизированные известняки, которые принято считать возникшими сингенетично с осадком в процессе седиментации и залегающими без какой-либо закономерности в виде отдельных линз, представляют строго определенный стратиграфический горизонт. При изучении выявилось, что горизонты $C_1^t a_1$, $C_1^t a_2$, $C_1^t b_1$ и $C_1^t b_2$ до толщи сливных известняков представляют сплошное доломитизированное поле. Выше указанных горизонтов доломитизация нигде не проявляется, и по этому признаку отложения турне четко разделяются на две толщи: верхнюю — известняковую и нижнюю — доломитизированную.

Прослеживая с запада на восток разрез известняков, лежащих на доломитовой толще, выявилось, что сливные известняки $C_1^t b_2$, имеющие мощность в с. Ново-Троицком 25 м, постепенно уменьшают свою мощность на восток, а в районе с. Стыла совсем выклиниваются, и на доломитовой толще лежат уже непосредственно известняки со sp. *desinuatus* горизонта $C_1^t c$. Дальше, на восток от с. Стыла, начинают выклиниваться и известняки горизонта $C_1^t c$, и на участке Дальнем, возле с. Каракуба, они имеют мощность только 18 м вместо 36 м, которая постоянна в с. Ново-Троицком, Еленовке и в Стыле, на протяжении более 30 км. Таким образом, устанавливается трансгрессивное залегание известняковой толщи на доломитовой.

В районе с. Стыла, в отроге балки Гадючьей, в основании известняка $C_1^t c$, на контакте с доломитами горизонта $C_1^t b$, имеется слой глинистого сланца с большим количеством углистых прослоев. Этот слой мощностью более 1,0 м лежит на разъединенной поверхности доломита, подтверждая континентальный перерыв в отложениях между доломитовой и известняковой толщами, который мы связываем с Бретонской фазой Герцинского тектогенеза.

Наличие континентального перерыва в отложениях между изве-

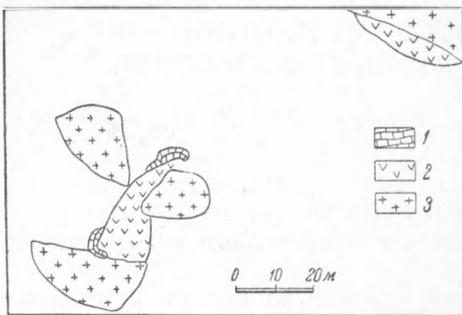


Рис. 1. Ксенолиты палеобазальта и известняка D_3^a , связанных вместе (вправо), и палеобазальта D_3^a (влево), в гранитах. 1 — известняк темносерый D_3^a , 2 — палеобазальт темнозеленый до черного D_3^a , 3 — гранит розовато-серый, мелкозернистый, аплитоидный

стняковой и доломитовой толщами делает стратиграфическую схему А. П. Ротая для этой части турне неверной, так как отложения, происходившие до перерыва и после перерыва, А. П. Ротай объединяет в один горизонт $C_1^t b$. Отложения горизонта $C_1^t b_2$ начали откладываться уже после перерыва, и поэтому этот горизонт не имеет никакой связи с горизонтом $C_1^t b_1$ и мы относим его к горизонту $C_1^t c$.

Характерным для доломитизированной толщи являются: пиритизация, хлоритизация и окварцевание, которые также проявились только в породах девона и в горизонтах $C_1^t a$ и $C_1^t b$ нижнего карбона и нигде выше не проявляются. А наличие в этих горизонтах пирамидальных кристаллов молочно-белого кварца, аметиста и флюорита дают право связывать проявление в этой толще доломитизации, пиритизации и пр. с интрузией розовато-серых аплитовидных гранитов.

Сопоставляя в пределах исследуемого района явления перерыва в отложениях и размыва на границе $C_1^t b$ и $C_1^t c$ и появление доломитизации в известняках девона и в толще $C_1^t a$ и $C_1^t b$, считаем возможным установить возраст гранитной интрузии после отложения горизонта $C_1^t b$, связывая прорыв гранитных магм и явления перерыва в одно общее явление, в котором можно видеть проявление первой Герцинской фазы тектогенеза.

В районе станции Межевой Днепропетровской обл. установлено наличие доломитизации в горизонтах $C_1^t a$ и $C_1^t b$; выше этих горизонтов она здесь нигде не проявляется.

В районе г. Павлограда установлено: наличие доломитизации в низах турнейского яруса, наличие хлоритизации в девонских отложениях и установлено полное отсутствие следов выветривания в гранитах.

Таким образом, из вышесказанного следует, что розовато-серые аплитовидные граниты района Стыла — Каракуба представляют мощную интрузию, происшедшую после отложения горизонта $C_1^t b$, протягивающуюся к г. Днепропетровску, а возможно, и дальше на запад к Криворожскому железорудному бассейну.

Государственный украинский
геолого-разведочный трест

Поступило
10 IV 1951