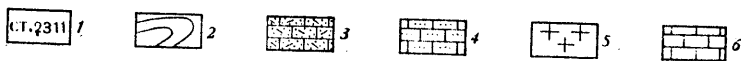
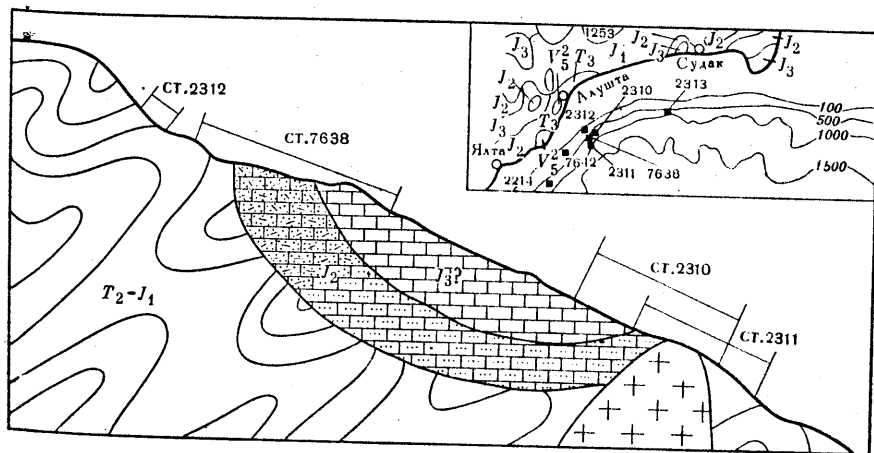


УДК 551.76 : 551.35 (262.5—17)

А. С. ЖИГУНОВ

МЕЗОЗОЙСКИЕ ОТЛОЖЕНИЯ АЛУШТИНСКОГО УЧАСТКА КРЫМСКОГО КОНТИНЕНТАЛЬНОГО СКЛОНА \*

Эффективное драгирование Алуштинского участка крымского континентального склона осуществлено в двух экспедициях (НИС «Академик С. Вавилов» — 1975 г.; НИС «Витязь» — 1977 г.) на семи станциях (рисунок, врезка; таблица). Литологическое и ми-



Схематический геологический разрез верхней части континентального склона к югу от Алушты, составленный по результатам драгирования (эхолотный профиль проходит через ст. 2311)

1 — станции драгирования; 2 — отложения таврической серии; 3 — туфопесчаники; 4 — гравелиты и песчаники; 5 — кислые магматические породы; 6 — известняки. На врезке — схема станций драгирования Алуштинского участка крымского континентального склона с элементами геологии близлежащего побережья

Литолого-петрографическое изучение образцов коренных пород позволило скоррелировать их с одновозрастными отложениями близлежащего побережья и осветить особенности геологического строения этого участка дна Черного моря.

Результаты драгирования подводных коренных обнажений Алуштинского участка крымского континентального склона

Станция №	Глубины моря, м	Состав и возраст отложений
2310	638—780	Аргиллиты, алевролиты, мелкозернистые песчаники— $T_2-J_1$ ; мелкозернистые известняки— $J_3$
2311	700—846	Аргиллиты, алевролиты, мелкозернистые песчаники, сидериты— $T_2-J_1$ ; гравелиты, грубозернистые песчаники, гранит-порфиры— $J_2$ ; мелкозернистые известняки— $J_3$
2312	240—290	Алевролиты и мелкозернистые песчаники— $T_2-J_1$
2313	630—850	Песчаники, алевролиты и аргиллиты— $J_2$ ?
2314	480—830	Измененные лавы и туфы— $J_2$ ?
7638	300—450	Аргиллиты, алевролиты, мелкозернистые песчаники, конкреции сидеритов— $T_2-J_1$ ; туфопесчаники— $J_2$ ; мелкокристаллические известняки— $J_3$
7642	300—450	Раковинно-детритовые известняки

\* Депонирована в ВИНТИ, № 5295-85 Дел.

Алуштинский блок континентального склона является частью Туакского антиклинария Горного Крыма. Его верхняя зона сложена мелкотерригенным флишем таврической серии ( $T_2-J_1$ ), среднеюрскими вулканогенно-терригенными образованиями и верхнеюрскими известняками. В структурном плане эти отложения образуют сравнительно крупную синклинали, осложненную среднеюрской гранит-порфировой интрузией (рисунок). Ближе к Судаку обнажается сходная с таврической серией флишевая толща средней юры. С запада Алуштинский блок ограничен субмеридиональной зоной Центральнокрымского глубинного разлома, которая в акватории трассируется выходами среднеюрских вулканитов и интенсивной положительной магнитной аномалией [1].

Полученные результаты согласуются с данными морских геофизических работ и показывают эффективность геологического картирования крутых участков континентального склона Черноморской впадины с помощью драгирования.

#### ЛИТЕРАТУРА

1. Земная кора и история развития Черноморской впадины. М.: Наука, 1975. 360 с.

Южное отделение Института  
океанологии им. П. П. Ширшова  
АН СССР, Геленджик

Поступила в редакцию  
2.III.1984