

Studia breviora

О геологической природе Сливенского гравитационного минимума

Хр. Д а ч е в (1988) за основные факторы возникновения Сливенского гравитационного минимума принимает скопления слоев слабодислоцированных осадочных пород мощностью 10—12 км и наличие гравитационной депрессии в поле Δg , т. е. возможно влияние неоднородности плотностей в более глубоких частях земной коры.

Думается, что это логично, однако при выяснении вопроса о месте Сливенского гравитационного минимума в плане региональной тектоники Балканид имеют место и следующие рассуждения, как о структуре, которая:

— по своей ориентировке и площади во многом совпадает с Лудокамчийской тектонической зоной, рассматриваемой как позднеальпийская постройка;

— оконтуривает область наибольших скоплений верхнемеловых (туронских и сенонских) и нижнепалеогеновых (палеоценовых, ипреских и лютетских) флишевых и терригенных слабодислоцированных осадочных пород Балканид;

— с южной стороны плотно ограничивается Ямболским глубинным разломом (Ямболский гравитационный переход), что заставляет нас думать о генетической связи этих двух структур;

— на западе опирается и ограничивается гравитационными переходами, хорошо трассирующими Твырдицкий линеаментный пучок.

Благодаря этим фактам можно сделать следующие выводы:

1. За верхнюю границу образования Сливенского гравитационного минимума следует принять австрийское строение и

2. Генетически он связан с выносом из первичного пространства Фрако-Мизийской коллизионной зоны той плиты, которая передвигалась к юг-юго-западу и вторглась в пространство Субродопской депрессии. Процесс вклинивания Странджанского сегмента коллизионной зоны в депрессию следует связывать с образованием в Странджанской области структур высокого порядка как результат допозднемеловых альпийских деформаций (Е. Б о н ч е в, 1979).

В существовании Сливенского гравитационного минимума мне видятся дополнительные основания для подтверждения идеи об аллохтонном происхождении Странджанского структурного ансамбля, где следовало бы искать зарождение Странджанской аллохтонной плиты. С другой стороны, подтверждается точка зрения о молодости Ямболского глубинного разлома (Е. Б о н ч е в, 1986) и его независимости от Центральнородопского, а также определяется место Твырдицкого линеаментного пучка в современной геофизической картине Балканид.

Л и т е р а т у р а

- Б о н ч е в, Е. 1979. Странджа в структурной модели Балканского полуострова. — *Geol. Balc.* 9.2; 3—28.
Б о н ч е в, Е. 1986. *Балканидите — геотектонско положение и развитие*. С. БАН; 274 с.
Д а ч е в, Х р. 1988. *Строеж на земната кора в България*. С., Техника; 334 с.

Е. Бончев
Геологически институт БАН
1113 София