

## *Studia breviora*

### Развитие Фракийско-Мизийской коллизионной границы

В 1977 г. было предложено осадочно-вулканогенные и ультрабазитовые комплексы венд-раннепалеозойского возраста, широко распространенные в центральных областях Балканского полуострова, объединить под названием трибалльского геоконплекса (Е. Бончев, 1977). Речь шла об известных до настоящего времени „диабазово-филлитовидной формации“, „власинском комплексе“ и „данубикуме“.

*Трибалльский геоконплекс был охарактеризован как океанская земная кора (Трибалльский микроокеан).* В процессе дальнейших разработок (Е. Вончев, 1977, 1978; Е. Бончев, 1977, 1986) была предложена следующая модель развития коллизионной зоны между Мизийской и Фракийской мезоплитами и центральным пространством Балканского полуострова:

— Обособление двух литосферных мезоплит после альгонкской революции; базификация Мизийской мезоплиты и превращение ее в платформу с ограниченной плавучестью; превращение Фракийской мезоплиты в микроконтинент с легкой сиализированной корой.

— Создание спрединговой зоны с офиолитовыми комплексами вдоль конфликтного пространства между Мизийской и Фракийской мезоплитами (венд-кембрийская дивергентная граница).

— Отложение пелитовых осадков, богатых диабазовой пирокластикой в стороны от спрединговой зоны; создание моря с рассеянным спредингом на микроконтиненте. Формирование Средецкой депрессии.

— Обдукция спрединговой зоны на южный борт Мизийской плиты. Закрытия Трибалльского микроокеана (сардинская фаза).

— Герцинское линеаментирование (рифтогенная тектоника) с обильным внедрением известково-щелочной магмы (судетская фаза).

— Образование флишево-молассовых аккреционных комплексов, вулканических (Белоградчикский геоконплекс) и невулканических (Свогенские молассы) прогибов.

— Образование надвига Церие (астурийская фаза). Поздняя фаза рифтообразования с магматизмом. Кутловицкий геоконплекс. Неповсеместное палатинское структурообразование.

— Квазиплатформенное блокирование Фракийско-Мизийской сутуры (триас-киммеридж).

— Рекуррентное разломное деблокирование. Возникновение спрединговой зоны в Северинской полосе. Рифтогенез в Балканидах и в Краищидах (титон-берриас).

— Австрийское структурообразование. Создание альпийского структурного скелета Балканид.

— Рифтогенез пространства за сутурой. Обильный щелочной до толеитового магматизм, грабенное осадконакопление. Создание дуги Средногорья (поздний мел):

— Региональное надвигание активного северного борта Фракийского микроконтинента на первоначальную сутуру, т. е. над Балканидами. Возникновение Средногорско-Гетского надвига (субгерцинско-ларамийская фаза).

— Позднесенонско-лутетское блокирование.

— Иллирийское структурообразование. Перенадвигания Фракийского активного борта.

— Унаследованный неотектонический (постприабонский) цепной эпейрогенез (орогенез). Создание горных цепей Балканид, Банатских Карпат, Средногория.

### Литература

- Бончев, Е. 1977. *Geol. Balc.*, 7. 3; 3—30.  
Бончев, Е. 1986. *Балканидите*, БАН, С.; 273 с.  
Вончев, Е. 1977. *Geol. Balc.*, 7. 2; 23—42.  
Вончев, Е. 1988, *Geol. Balc.*, 8. 1; 23—40.

Е. Бончев  
Геологический институт БАН  
1113 София