

Studia breviora

Дотитонский переворот в альпийской периодизации Балкан

Была предложена следующая схема альпийской периодизации, действительная для центральных областей Балканского полуострова (Е. В о п џ е в, 1978; Е. Б о н ч е в 1986):

Заключительный или поздне-альпийский этап (~50 млн. лет)		Четвертичный период
	<i>иллирийский переворот</i>	Поздний эоцен
Новоальпийский этап (~45—48 млн. лет)		Средний эоцен
	<i>австрийский переворот</i>	Поздний мел
Среднеальпийский этап (~45 млн. лет)		Ранний мел
	<i>новокимерийское линеаментирование</i>	Титон
Раннеальпийский этап (~95 млн. лет)	II	Поздняя юра
	I	Ранний триас
	<i>палатинская/астурийская фаза</i>	

Основные слабости этой схемы:

а). Не преуменьшено ли значение древнекимерийского структурообразования? Не следует ли разделить раннеальпийский этап на два подэтапа (I и II раннеальпийский)?;

б). Не преувеличено ли значение тектонических событий, разыгравшихся в начале титона или до него? В следующих строках остановлюсь на втором вопросе.

Перед этим хочу подчеркнуть, что:

1. В условиях Юго-Восточной Европы тектоническая периодизация не может претендовать на всеохватность. Это пространство раздроблено на плиты и блоки с согласованным, но в значительной степени самостоятельным развитием.

2. Роль диастрофа между двумя тектоническими эпохами может играть и этап регионального линеаментирования, если он сильно нарушает ход тектонического процесса и вызывает новый тектонический режим, распространяющийся на большое пространство.

К началу титонской эпохи в пределах Крайштид и Балканид происходит интенсивная разломная активность, которая приводит к формированию больших рифтовых структур (Е. Б о н ч е в, 1936). Конявско-Лужницкий трог в Крайштидах имеет длину около 100 km, а Троянский в Балканидах — около 180—200 km. Оба заполнены мощным титонско-берриасским флишем. В это же время ряд меньших грабенов образуется в Софийском районе между городами Радомир и Етрополе. Северинская полоса — самая внешняя полоса в Балкано-Карпатской дуге — возникла „in situ“ к началу титонской эпохи. Она имеет длину свыше 200 km. Происхождение ее связано с глубоким разломом вдоль дугообразной линии, непосредственно западнее Мизийской плиты. Разломы здесь стали проводниками мантийного материала — серпентинизированные ультрабазиты на территории Румынии и диабазовая пирокластика в Югославии. Возникновение разломов привело к формированию спрединговой зоны рассеянного характера.

Титонским диастрофом и в Крайштидах, и в Балканидах, и в Южных Карпатах начинается среднеальпийский этап мобилизации трогов во всех трех складчатых системах. Этим этапом подготавливаются условия для австрийского диастрофа, который отмечает верхнюю границу среднеальпийского этапа.

Мизийская плита, ограничивающая с одной стороны и Троянский, и Северинский линеаментированные трог, стала чуждой этому диастрофу. В нем вообще не может быть проведена убедительная граница между кимериджем и титоном. Оба этапа развиты в карбонатных фациях и постепенно переходят один в другой (Сапунов и кол., 1985, 1986).

Литература

Б о н ч е в, Е. 1936. — Geol. Balc., 2. 1; 5—48.

В о п џ е в, Е. 1978. — Geol. Balc., 8. 1; 23—40.

Б о н ч е в, Е. 1986. — Балканидите, С., БАН, 273 с.

Сапунов, И., П. Чумаченко, Л. Додекова, Д. Бакалова. 1985. — Geol. Balc., 15.2; 3—61.

Сапунов, И., П. Чумаченко. 1986. — Спис. Бълг. геол. д-во, 47.1; 32—50.

Е. Бончев
Геологический институт БАН
1113 София