# ФОРМИРОВАНИЕ ЛАНДШАФТНОЙ СТРУКТУРЫ РЕГИОНОВ ПОД ВЛИЯНИЕМ ЭНДОГЕННЫХ ПРОЦЕССОВ

**Коновалова Т.И.**
*Институт географии им. В.Б. Сочавы СО РАН, г. Иркутск, Россия*

Принято считать, что обмен веществом и энергией между космосом и географической оболочкой, а также ее компонентами является важным механизмом организации геосистем, при этом основным энергетическим источником функционирования ландшафтной оболочки служит Солнце. Но в районах интенсивных неотектонических движений внутриземные источники энергии вносят свой существенный вклад в формирование ландшафтной структуры.

Одним из таких районов является Прибайкалье. Своеобразие природных условий территории в значительной мере определяется расположением на стыке двух крупных геоструктур и основных тектонических элементов – Байкальской рифтовой и Алтае-Саянской орогенической зон. Регион относится к мобильной континентальной зоне Земли с высокодифференцированными движениями земной коры, мощной сейсмически активной системой разломов, что отражается на сложности рельефа и орографии, особенности мерзлотных условий, процессов почвообразования и в целом – ландшафтной структуры. Проявления в новейшей структуре и рельефе глубинных рифтогенных процессов в пределах региона не ограничиваются территорией Байкальской рифтовой зоны, а распространяются в стороны от ее латеральных границ к западу на 450, к востоку – на 300 км [1]. Иначе говоря, эти структуро- и рельефообразующие процессы продолжают в ослабленной форме выражаться в пределах Прибайкальской предрифтовой переходной зоны. Энергетическим источником рифтогенеза служит увеличение интенсивности теплового потока и разогрев земной коры за счет поднятия с глубин мантийного вещества, причиной формирования предрифтовых форм – крупных складчато-глыбовых структур – являются силы сжатия и отток тепла.

С позиций тектоники литосферных плит Байкальская впадина и Алтае-Саянская горная область возникли в результате столкновения двух тектонических макроплит – Индийской и Евразийской. Под напором Индийской плиты литосферное поле внутренней Азии было раздроблено на серию микроплит и блоков. Активный орогенез проявился и в пределах Сибирской платформы. Ее фундамент был разбит разломами на блоки. В результате дифференцированных движений каждой из плит начали формироваться геосистемы региона, вплоть до физико-географических областей и провинций.

Прибайкалье расположено в пределах крупных блоков Евразиатской литосферной плиты: Сибирского, большая часть которого объединяет структуры Сибирской платформы, а вместе с ними геосистемы Среднесибирской плоскогорно-таежной физико-географической области, а также Восточно-Саянского, где расположена Южно-Сибирская горная физико-

географическая область. Озеро Байкал и в целом Байкальская рифтовая зона является западной границей Амурского блока, с которым сопряжены геосистемы Байкало-Джугджурской горно-таежной области. Таким образом, Прибайкалье расположено на стыке трех физико-географических областей. Байкало-Джугджурская область здесь представлена экотонными провинциями, расположенными в юго-восточной части Приангарья. Включение Лено-Ангарского плато, развивающегося на жестком фундаменте Сибирской платформы к Байкало-Джугджурской горно-таежной области связано с орогеническим типом новейших движений. Эта часть Прибайкалья характеризуется высокой сейсмоактивностью, а незначительная глубина залегания первого электропроводящего слоя, зачастую, такая же, как и в рифтовой зоне. На основании этих данных В.Б. Сочава с соавторами (1963) включил эту часть Средне-Сибирского плоскогорья в Байкало-Джугджурскую область [2].

В процессе исследований в ландшафтной структуре Сибири были установлены рубежи физико-географических провинций. Они четко прослеживаются в рельефе и связаны с глубинными разломами, разделяющими, к примеру, более мелкие блоки Сибирской платформы. Один рубеж, связанный с Таймырским блоком, проходит на севере региона вдоль верховий правых притоков широтного отрезка долины Ангары. Севернее этого рубежа преобладают группы фаций среднетаежного светлохвойного кустарничково-зеленомошного геома останцово-денудационных трапповых плато. Второй рубеж пролегает меридионально, в районе нижнего течения Ангары и слияния Бирюсы и Чуны. Он разделяет Енисейский и Чонский блоки земной коры. Западнее этого рубежа преобладают группы фаций возвышенно-равнинного сильно-денудированного горно-таежного елово-пихтового с кедром травяного (черневая тайга) геома; к востоку – доминируют группы фаций южно-таежного темнохвойного кустарничково-мелкотравно-зеленомошного геома трапповых плато и возвышенностей Ковинского и Ангарского кряжей. Третий рубеж проходит восточнее меридионального отрезка Ангары и разделяет Чонский и Ангарский блоки. Эта линия выступает как западная граница ареалов лиственницы и ерников. С ней сопряжена граница Байкало-Джугджурской горно-таежной области. Следующий рубеж определен воздействием горных геосистем Восточного Саяна и Хамар-Дабана и связан с границей между Чонским и Тувино-Монгольским блоками. Рубеж характеризуется развитием подгорных подтаежных светлохвойных травяных и лугово-болотных гидроаккумулятивных геосистем, а также горно-таежных геосистем. Ширина экотонных зон достигает в регионе несколько сотен километров благодаря высокому рангу контактирующих тектонических и физико-географических структур. Это приводит к значительной дестабилизации структуры геосистем.

*Работа выполнена при поддержке РФФИ (проект № 12-05-00819-а)*

---

1. Золотарев А.Г. Предрифтовая структурная зона в Прибайкалье / А.Г. Золотарев, К.А. Савинский // Геология и геофизика. – 1978.– № 8. – С. 60-68.

2. Сочава В.Б., Ряшин В.А., Белов А.В. Главнейшие природные рубежи в южной части Восточной Сибири и Дальнего Востока // Докл. Ин-та геогр. Сибири и Дальнего Востока. – 1963. – Вып.4. – С. 19-24.