

## ТУРИСТСКО-РЕКРЕАЦИОННЫЕ ОБЪЕКТЫ ЦЕНТРАЛЬНОГО КАЗАХСТАНА

Карагандинский государственный университет им. Е.А. Букетова

Географическое районирование необходимо для решения ряда практических задач и, в первую очередь, для целей рационального использования природных ресурсов. Если говорить о геоморфологическом районировании, то оно представляет собой многоступенчатую систему, состоящую из таксонов различного ранга. Крупные таксоны определены на основе учёта наиболее общих признаков, а более мелкие – частных признаков [1]. В строении Центрального Казахстана принимают участие дислоцированные толщи докембрийских, ниж-непалеозойских, а также девонских, каменноугольных и частично пермских пород. Мезо-кайнозойские породы встречаются только во впадинах (рис. 1). В структурном отношении Центральный Казахстан представляет собой сложное поднятие, ограниченное синеклизами – Тургайской, Шуйской и Иртышской. На фоне общего поднятия выделяются мелкие локальные структуры. Значительную роль в геологическом строении имеют магматические и метаморфические породы. Отчётливо выражены кольцевые морфоструктуры. Для всей территории характерен аридный климат. Интенсивно протекают процессы солончакового выветривания и дефляции. В весенний период и летом при ливнях бурно протекают процессы эрозии и аккумуляции.

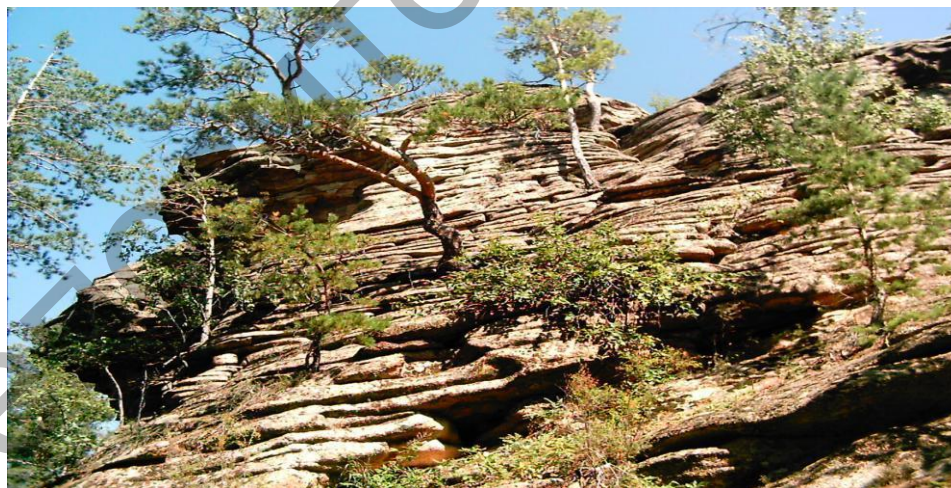


Рисунок 1 - Процессы выветривания отчётливо выражены в гранитных массивах Каркаралинска – отдельности, ниши, ячеи выдувания.

Рельеф Центрального Казахстана отличается широким развитием цокольных равнин и возвышенностей со специфическим мелкосопочным типом расчленения, на фоне которых выделяются массивы низкогорий и среднегорий. К орографическим особенностям относятся общая приподнятость, дифференциация на крупные впадины и возвышенности, наличие островных гор и их разно-образие в ориентировке. Отличительной чертой рельефа

является также монолитность и относительно слабое развитие крупных внутренних впадин. В западной части Казахского мелкосопочника выделяются Кокшетауская и Улытауская возвышенности, разделённые равнинами Тенизской впадины. В восточной части такая дифференциация не наблюдается.

Кокшетауская возвышенность вытянута в широтном направлении. На общем фоне приподнятой пологохолмистой денудационной равнины с высотой около 400 м выделяются обособленные низкогорные массивы, приуроченные к гранитам. Наиболее высокие горы – Имантау (621 м) и Синюха (887 м).

Меридиональное направление гор Улытау придают им овальную форму. Среди денудационных равнин с высотами 500-600 м выделяются островные горы с отметками от 757 м (г. Жаксы Арганаты) до 1113 (г. Улытау).

Равнины Тенизской впадины имеют широтное направление. Большая часть впадины представлена плоскими аккумулятивными равнинами Есиля (Ишим) и Нуры с абсолютными отметками 250-400 м. В бассейне Терысаккана и в месте изгиба Есиля большие придолинные площади резко расчленены и превращены в приречный мелкосопочник. Северо-западная часть впадины дренируется реками бассейна Есиля, юго-восточная – бессточная. Здесь сосредоточена большая группа озёр, в том числе Тениз и Кургальджин.

К востоку от Улытауской возвышенности находится Сарысу-Тенизский водораздел с высотами 600-800 м субширотного простирания, переходящий в обширный Центрально-Казахстанский низкогорный пояс. В западной части пояса (верховья р.р. Атасу, Моинты, Жаман-Сарысу) на фоне денудационного уровня высотой около 700 м, выделяются островные горы Бугылы (1187 м) и Жаксы-Тагалы (1041 м). В центральной части пояса поднимаются горные массивы Кызылтас (1327 м), Каркаралы (1403 м) (рис. 2), Кызыларай (1565 м), Кент (1469 м), Кошубай (1559 м) и Коныртемирши (1369 м), сложенные в основном гранитами.

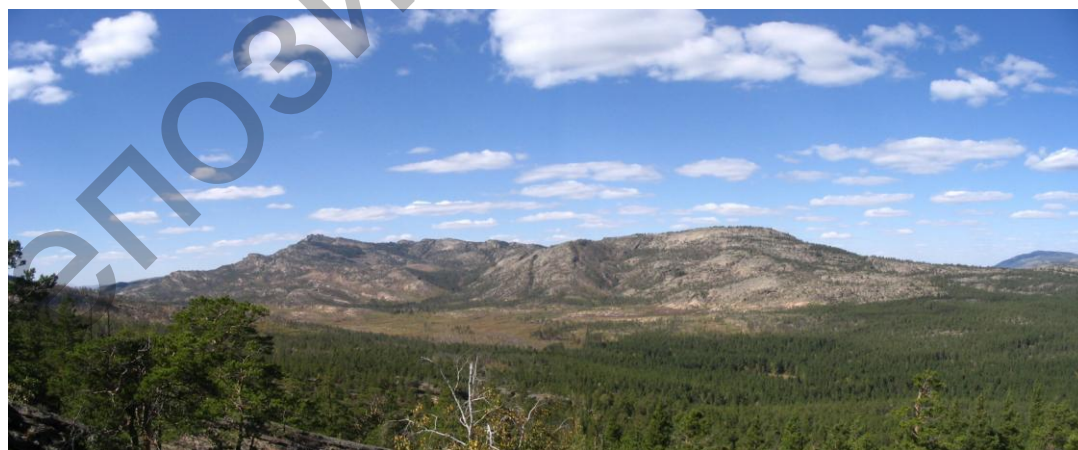


Рисунок 2 - Горы Каркаралы

На востоке Центрально-Казахстанский низкогорный пояс замыкается горной системой Шынгиза. Для хребтов характерно преобладание северо-западных простираний (Хан Шынгиз 1145 м, Шынгизтау-1078 м, Акшатау-1305 м), сменяющихся к югу на субширотное [2].

К северу и югу от Центрально-Казахстанского низкогорного пояса происходит ступенчатое снижение высот. В хребте Шынгизтау выделяются денудационные поверхности на абсолютных отметках около 900, 820, 700 и 600 м. Ниже 600 м происходит плавное снижение денудационных равнин к озеру Балхаш с абсолютной отметкой 340 м.

Речная сеть к югу от водораздела имеет древовидный рисунок и принадлежит к бассейнам Аральского моря и озера Балхаш. Между ними находится Шу-Балхашский водораздел, представленный широкой полосой денудационных равнин с высотами 500-550 м и островными возвышенностями. Практически все реки – временные водотоки. До Балхаша доносит свои воды только р. Аягуз. К северу от Центрально-Казахстанского низкогорного пояса отмечаются две крупные ступени рельефа. Средняя ступень представлена денудационными равнинами с отметками 500-600 м, на фоне которых выделяются островные низкогорья – Баянаульские, Кызылтау, Нияз и др. Низкая ступень выражена денудационными равнинами (250-300 м) и отдельными изолированными возвышенностями (рис. 3).



Рисунок 3. Вытянутые в широтном направлении горы Жельтау

Большой интерес для орографической характеристики северного склона Центрально-Казахстанского низкогорного пояса имеет ориентировка островных горных массивов средней ступени. Островные горы Нияз (834 м) и Ерей-ментау (897 м) вытянуты в меридиональном направлении, Баянаульские (1072 м) и Жельтау (959 м) – в субширотном. Кызылтау (1055 м), Аркалык (871 м) и Мыржик (969 м) характеризуются северо-западной ориентировкой. На средне-высотной ступени выделяется небольшая замкнутая впадина оз. Карасор субширотного простирания.

Низкая денудационная ступень имеет наклон к северо-востоку. Наиболее крупным низкогорным массивом в её пределах являются горы Семейтау (606 м). В послегеосинклинальной истории рельефа Центрального Казахстана, согласно [3], выделяют три этапа: досреднеолигоценовый (выравнивание), среднеолигоцен-нижнеплиоценовый (расчленение и последующее выравнивание) и среднеплиоцен-четвертичный (расчленение). От древних

этапов развития сохранились реликтовые элементы рельефа и коррелятные отложения в древних долинах и обширных понижениях Нура-Тенизской и Сарысуйской впадин; коры выветривания, приуроченные к пологоволнистым участкам территории.

Таким образом, в исследуемом регионе туристско-рекреационными объектами могут быть:

1. Баянаульский национальный природный парк включает живописные ландшафты гор Баянаул. Массив сложен гранитами, процессы выветривания придали им самые разнообразные формы. Озёра Жасыбай, Сабындыколь, Торайгыр лежат среди низкогорий, покрытых сосновым и берёзово-осиновым лесом [4].

2. Каркаралинский национальный природный парк в Каркаралинских горах. На гранитных скалах процессами выветривания образованы различные формы как, например, ниши, ячеи выдувания и др. Имеется ряд ботанических и зоологических заказников. Склоны гор покрыты сосновыми редколесьями, берёзовыми и осиновыми лесами; на вершинах – живописные озёра.

### Список литературы

1. Геоморфологическое районирование СССР и прилегающих морей /С.С. Воскресенский, О.К. Леонтьев, А.И. Спиридонов и др. – М.: Высш. Школа, 1980. – С. 3-12, 109-112.

2. Равнины и горы Средней Азии и Казахстана /под ред. И.П. Герасимова, А.А. Асеева, С.К. Горелова и др. – М.: Наука, 1975. – С. 214-215.

3. Сваричевская З.А. Геоморфология Казахстана и Средней Азии. Л.: Изд-во ЛГУ, 1965. С. 157-158.

4. Чигаркин А.В. Региональная геоэкология Казахстана. Алматы: Изд-во Қазақ университеті, 2000. С. 84-108, 125-127.