**ГЕОДИНАМИЧЕСКИЕ УСЛОВИЯ ФОРМИРОВАНИЯ ЭНДОГЕННЫХ МЕСТОРОЖДЕНИЙ ДЖИДИНСКОГО РУДНОГО РАЙОНА**

Гордиенко И.В.

*Федеральное государственное бюджетное учреждение науки Геологический институт СО РАН, г. Улан-Удэ, E-mail:gord@pres.bscnet.ru*

Геодинамические условия формирования месторождений полезных ископаемых Джидинского рудного района тесно связаны с геологическим развитием каледонских структур Джидинской островодужной системы Палеоазиатского океана и последующим герцинским и киммерийским внутриплитным магматизмом, где плюмовые процессы, по существу, господствовали на этой территории [Ярмолюк и др., 2013]. Нами разработана комплексная модель геодинамической эволюции Джидинской островодужной системы Палеоазиатского океана в венде – палеозое от образования спредингового океанического бассейна с океаническими островами, энсиматической островной дуги с бонинитами, габброидами и гранитоидами, задуговым флишевым бассейном до формирования на их месте крупного аккреционно-коллизионного сооружения – Джидинской покровно-складчатой области [Альмухамедов и др.,1996; Гордиенко, Кузьмин, 1999 и др.]. Все эти магматические образования островодужной системы явились источниками и вмещающими породами, в которых сосредоточены преимущественно минеральные ресурсы коренного золота и связанных с ними золоторудных и платиноносных россыпей. Однако главную роль в формировании промышленно-значимых ресурсов молибдена, вольфрама, полиметаллов, редких и редкоземельных элементов Джидинского района связаны с рифтогенными магматическими процессами позднепалеозойско-мезозойского возраста [Ходанович и др., 1984; Бахтин и др., 2007 и др.]. Нами согласно имеющихся петролого-геохимических и изотопно-геохронологических данных выделены следующие этапы внутриплитного магматизма и связанного с ним эндогенного оруденения [Гордиенко и др., 2017].

*На средне-позднекарбоновом – раннепермском* *этапе (310–280 млн лет)* в Джидинской зоне происходят завершающие геодинамичческие процессы трансформации островодужной системы в горно-складчатое сооружение. В среднем-верхнем карбоне и ранней перми активизируется рифтогенный бимодальный трахибазальт-трахириолитовый вулканизм и внедряются интрузии внутриплитных габброидов, а также рудоносных субщелочных и литий-фтористых гранитоидов. В этот интервал времени проявились первые импульсы формирования редкометалльно-редкоземельных проявлений в амазонитовых литий-фтористых гранитах Биту-Джидинского месторождения, а также Мало-Ойногорского молибденового, Булуктаевского молибден-вольфрамового месторождений и ряд рудопроявлений (Долон-Модонское, Джидотское и др.).

*На позднепермско – раннетриасовом (263–230 млн лет) и* *средне-позднетриасовом – раннеюрском (225–195 млн лет)* *этапах*  магматические процессы в Джидинской зоне возможно связаны рифтогенными зонами, образовавшимися по периферии Хангайского (от 269 до 242) и Хэнтэй-Даурского (от 230 до 195 млн лет) зональных гранитоидных ареалов [Ярмолюк и др., 2013]. В это время здесь образовались преимущественно бимодальные трахибазальт-трахириолитовые серии пород и комагматичные им внутриплитные габброидные и гранитоидные массивы. С ними в этом районе связан ряд перспективных молибденовых и редкометалльных проявлений (Студенческое, Чемуртаевское, Сохатинское и др.).

*На позднеюрско-раннемеловом этапе (160–100 млн лет),* наряду с площадными базальтовыми излияниями происходило формирование субвулканических тел и даек шошонит-латитовой серии с возрастом 137 млн лет, а также гуджирских гранит-порфиров (121-124 млн лет). С обнаженными в фундаменте Джидинского рудного поля многочисленными дайками – корнями раннемеловых вулканотектонических структур (Санагинская, Утатинская и др.) парагенетически связана комплексная редкометалльная, полиметаллическая и золоторудная минерализация, в том числе, жильно-штокверковое гюбнеритовое оруденение Джидинского рудного поля. Пульсирующий характер глубинных потоков тепла и рудно-магматических флюидов (плюмов) в тектонически ослабленной зоне Джидинского рудного поля в течение длительного времени приводил к повторному формированию как молибденового (Первомайское) так и в последующем вольфрамового (Инкурское, Холтосонское) оруденения [Гордиенко и др., 2017].

*Литература:*

Альмухамедов А.И., Гордиенко И.В., Кузьмин М.И. и др.Джидинская зона – фрагмент Палеоазиатского океана // Геотектоника. – 1996. № 4. – С. 25-42.

Гордиенко И.В., Кузьмин М.И.Геодинамика и металлогения Монголо-Забайкальского региона // Геология и геофизика. – 1999. – Т. 40, № 11. – С. 1545-1562.

Гордиенко И.В., Гороховский Д.В., Ланцева В.С., Бадмацыренова Р.А. Джидинский рудный район: строение, металлогения, геодинамика, перспективы развития // Известия Сибирского отделения Секции наук о Земле Российской академии естественных наук. Геология, поиски и разведка месторождений полезных ископаемых. – 2017. – Т.40, №1. – С.9-31.

Бахтин В.И., Яловик Г.А., Гусев Ю.П., Игнатович В.И, Лбов В.А. Основные полезные ископаемые Бурятии // Разведка и охрана недр. – 2007. № 12. – С. 15-21.

Ходанович П.Ю., Смирнова О.К., Асташков Г.Ф. и др. Геология и полезные ископаемые Джидинского рудного района // Джидинский рудный район. – Новосибирск: Наука, 1984. – С. 21-35.

Ярмолюк В.В., Кузьмин М.И., Козловский А.М. Позднепалеозойский – раннемезозойский внутриплитный магматизм Северной Азии: траппы, рифты, батолиты-гиганты и геодинамика их формирования // Петрология. – 2013. – Т.21, № 2. – С. 115-142.