



# УЛЬТРАМАФИТ-МАФИТОВЫЕ КОМПЛЕКСЫ ГЕОЛОГИЯ, СТРОЕНИЕ, РУДНЫЙ ПОТЕНЦИАЛ

МАТЕРИАЛЫ V МЕЖДУНАРОДНОЙ  
КОНФЕРЕНЦИИ

# ULTRAMAFIC-MAFIC COMPLEXES GEOLOGY, STRUCTURE, ORE POTENTIAL

MATERIALS OF V INTERNATIONAL  
CONFERENCE

УДК 552.31+553  
ББК 26.325.13  
У 515

*Рецензенты*

**A. Н. Гуляшинов**, канд. техн. наук  
**A. В. Татаринов**, д-р геол.-минерал. наук

*Ответственный редактор*

**E. В. Кислов**, канд. геол.-минерал. наук, зав. лабораторией  
Геологического института СО РАН

Конференция проведена и тезисы изданы при поддержке  
Федерального агентства научных организаций, Российского научного фонда  
(проект 16-17-10129), Российского фонда фундаментальных исследований  
(проект 17-05-20383-г), АО «Хиагда»

У 515 Ультрамафит-мафитовые комплексы: геология, строение, рудный потенциал: материалы V Международной конференции (Гремячинск, 2–6 сентября 2017 г.) / отв. ред. Е. В. Кислов. – Улан-Удэ: Издательство Бурятского госуниверситета, 2017. – 322 с.  
ISBN 978-5-9793-1077-0

В сборник материалов V Международной конференции «Ультрамафит-мафитовые комплексы: геология, строение, рудный потенциал» вошли доклады, посвященные различным аспектам геохимии, минералогии и петрологии ультрамафит-мафитовых комплексов, а также связанных с ними полезных ископаемых.

Издание будет полезно широкому кругу специалистов, студентов, магистрантов и аспирантов, занимающихся различными геологическими проблемами, связанными с ультрамафит-мафитовыми комплексами и приуроченными к ним полезными ископаемыми.

**Ultramafic-mafic Complexes: geology, structure, ore potential:** materials of V International conference. – Ulan-Ude: Buryat State University Publishing Department (Gremyachinsk, 2–6 September 2017). – 322 p. ISBN 978-5-9793-1077-0

The reports devoted to various aspects of ultramafic-mafic complexes geochemistry, mineralogy, petrology and related mineral deposits also have collected at volume of V International conference «Ultramafic-mafic complexes: geology, structure, ore potential» abstracts. This volume will be useful for a wide range of experts, students, PhD students, dealing with various geological problems connected with ultramafic-mafic complexes and related minerals.

ISBN 978-5-9793-1077-0

© Геологический институт СО РАН, 2017  
© МГУ им. М. В. Ломоносова, 2017  
© Бурятский госуниверситет, 2017

Егоров М. С., Семёнов В. С., Яковлева О. А. Малосульфидная минерализация в норитах «Ринг», оазис Вестфольль, Антарктида . . . . .	118
Елбаев А. Л., Гордиенко И. В. Особенности вещественного состава Хутульского ультрамафит-мафитового массива (Северная Монголия) . . . . .	122
Ерофеева К. Г., Самсонов А. В., Степанова А. В., Егорова С. В., Ковалчук Е. В. Петрологические особенности палеопротерозойских (2400 млн лет) интрузий базитов Кольской провинции Фенноскандинавского щита . . . . .	125
Жатиуев Н. С. Кимберлиты: механизмы формирования, извержения и устойчивость алмаза . . . . .	128
Житова Л. М., Каменецкий В. С., Толстых Н. Д., Шаполова М. О. Сульфидная и ЭПГ-минерализация малосульфидного хромититового горизонта интрузии Норильск-1 . . . . .	131
Иванов О. К. Неравновесная магматическая петрология – новая парадигма петрологии . . . . .	136
Казанов О. В., Корнеев С. И., Петров С. В., Фролова А. А., Низамов И. И. Новые данные о платинометальной минерализации участка Западный Ниттис Мончегорского расслоенного массива (Кольский п-ов) . . . . .	140
Каячев Н. Ф. Петрохимия коматитов восточной части Сумозерско-Кенозерского зеленокаменного пояса Балтийского щита . . . . .	144
Киселева О. Н., Айриянц Е. В., Белянин Д. К., Жмодик С. М. Первые данные о платинометальной минерализации в хромититах массива Улан-Сарыдаг (Восточный Саян, Россия) . . . . .	148
Кислов Е. В. Минерально-сырьевая база нефрита: проблемы и решения . . . . .	152
Кислов Е. В., Слипенчук М. В. Рудоносные ультрамафит-мафитовые комплексы в Центральной экологической зоне Байкальской природной территории . . . . .	157
Колотилина Т. Б., Мехонюшин А. С., Высоцкий С. В. Оценка роли ассилияции ультраосновными расплавами вмещающих пород при образовании Ni-Cu-ЭПГ руд в массивах Восточного Саяна . . . . .	160
Корост Д. В., Аристин А. А., Пшеницын И. В., Япаскурт В. О., Соболев С. Н., Хомяк А. Н., Рязанцев К. М. Компьютерная томография как инструмент исследований платинометальных анортозитов Йокодовыренского расслоенного массива . . . . .	162
Кудряшов Н. М., Зозуля Д. Р., Мокрушин А. В., Удоратина О. В., Кобл М. А. Архейские габбро-анортозиты и связанные с ними ультрабазиты (Кольский регион, Россия) . . . . .	166
Куликов В. С., Куликова В. В., Бычкова Я. В. Интрузивы палеорифта Ветреный Пояс как реликты магматических камер в палеопротерозойской верхней коре . . . . .	169
Куликова В. В., Бычкова Я. В., Куликов В. С. Коматитовая формация в истории Земли как отражение эволюции вещества углистых хондритов в составе оболочек планеты . . . . .	172
Лавренчук А. В., Скляров Е. В., Изох А. Э., Котов А. Б., Гладкочуб Д. П., Донская Т. В. Бирхинская вулкано-плутоническая ассоциация (Ольхонский район, Западное Прибайкалье) – петрологические критерии комагматичности . . . . .	175
Леднева Г. В., Лэйер П., Базылев Б. А., Кузьмин Д. В., Кононкова Н. Н. Триасовый эпизод магматизма и метаморфизма в комплексах Усть-Бельского террейна (Чукотка, Россия): возраст и геодинамическая обстановка . . . . .	178
Леснов Ф. П., Пинхейро М. А. П., Сергеев С. А., Медведев Н. С. Полихронные цирконы из пород ультрамафитовых массивов южного складчатого обрамления кратона Сан-Франциско (ЮВ Бразилия) . . . . .	181
Макеев А. Б., Брянчанинова Н. И. Самородные платиноиды в коренных рудах и россыпях Полярного, Приполярного, Северного Урала и Тимана . . . . .	185
Мехонюшин А. С., Колотилина Т. Б., Дорошков А. А. Модель рудообразования и геодинамический сценарий формирования платиноидно-медио-никелевых месторождений в структурах складчатого обрамления и выступов фундамента Сибирского кратона . . . . .	189
Мокрушин А. В., Кудряшов Н. М., Габов Д. А., Хубер М. Сульфидная и благороднометальная минерализация мезоархейского Патчеварекского габбро-анортозитового массива (Кольский регион, Россия) . . . . .	191
Монгуш А. А. Базитовый $\epsilon_1$ магматизм преддуговой зоны $V_2-\epsilon_1$ островной дуги (Тыва): геологическое положение, химический состав, геодинамическая позиция . . . . .	193
Николаев Г. С., Бычков К. А., Аристин А. А. Моделирование котектик оливин-шпинелид и оливин-шпинелид-сульфид при кристаллизации ультрамафитовых магм . . . . .	196
Ойдуп Ч. К., Леснов Ф. П. К вопросу об изотопном возрасте габброидов Бирдагского ультрамафит-мафитового массива (Юго-Западная Тыва): результаты датирования цирконов U-Pb методом . . . . .	199
Орсоеев Д. А., Мехонюшин А. С. Габбро-перidotитовые силлы неопротерозойского добыренского интрузивного комплекса (Северное Прибайкалье, Россия): состав и условия формирования . . . . .	203
Паламарчук Р. С., Степанов С. Ю., Варламов Д. А., Антонов А. В., Ханин Д. А. Минералы платиновой группы из россыпей Среднего Урала . . . . .	206
Песков А. Ю., Гурьянов В. А., Диденко А. Н. Петро- и палеомагнитные исследования раннедокембрийских мафит-ультрамафитов медно-никелевого месторождения Кунь-Маньё . . . . .	210
Петров Г. А., Ронкин Ю. Л., Маслов А. В. Докембрийские комплексы в составе ультрамафит-мафитовых массивов Платиноносного пояса Урала . . . . .	213
Пожиленко В. И. Базит-гипербазиты Енского зеленокаменного пояса (северо-восток Фенноскандинавского щита, Кольский регион) . . . . .	216
Приходько В. С., Петухова Л. Л., Гурьянов В. А. Природа малых тел палеопротерозойских мафит-ультрамафитов, развитых на юго-востоке Алдано-Станового щита . . . . .	219
Пузик А. Ю., Томилина Е. М., Шарапов С. А. Определение и интерпретация гранулометрического состава хромититов Западного рудного тела Главного Сарановского месторождения (Пермский край, Россия) . . . . .	221
Пшеницын И. В., Аристин А. А., Николаев Г. С., Корост Д. В., Япаскурт В. О., Хомяк А. Н., Рязанцев К. М. Морфология, строение и состав сульфидных капель в оливиновых габброноритах Йокодовыренского массива . . . . .	223
Рампилова М. В., Рампилов М. О., Рипп Г. С., Дамдинов Б. Б., Дамдинова Л. Б. Геохимические особенности и первые данные изучения флюидных включений в апогипербазитовых метасоматитах Саяно-Байкальской складчатой области . . . . .	226

УДК: 549.2; 553.4

## Минералы платиновой группы из россыпей Среднего Урала

© Р. С. Паламарчук<sup>1</sup>, С. Ю. Степанов<sup>1</sup>, Д. А. Варламов<sup>2</sup>,

А. В. Антонов<sup>3</sup>, Д. А. Ханин<sup>2, 4</sup>

<sup>1</sup>Санкт-Петербургский горный университет, Санкт-Петербург, Россия, palamarchuk22@yandex.ru;

<sup>2</sup>Институт экспериментальной минералогии РАН, Черноголовка, dima@iem.ac.ru;

<sup>3</sup>ФГБУ «ВСЕГЕИ», Санкт-Петербург, Россия, avlanaa@yandex.ru;

<sup>4</sup>МГУ им. М. В. Ломоносова, Москва, Россия, mamontenok49@yandex.ru

В работе рассмотрены основные особенности минералов платиновой группы из россыпей, связанных с Каменушенским, Вересовоборским, Светлоборским и Нижнетагильским клинопироксенит-дунитовыми массивами. Установлено, что каждая из россыпных систем имеет свою собственную индивидуальную ассоциацию МПГ. Нижнетагильские россыпи выделяются присутствием ферроникельплатины. Россыпи Светлоборского массива характеризуются обилием включений Os-Ir-(Ru) состава и сульфидов ЭПГ, а также образованием самостоятельных агрегатов иридия. Каменушенские россыпи отличаются выдержаным составом минералов Pt-Fe ранней ассоциации и обильными включениями осмия. Россыпи Вересовоборского массива характеризуются отсутствием специфики в ассоциации МПГ.

Ключевые слова: россыпная платиноидная минерализация, минералы платиновой группы, россыпи Среднего Урала, изоферроплатина, железистая платина, тетраферроплатина, самородный иридий.

## Platinum Group Minerals of Middle Ural's Placers

R. S. Palamarchuk<sup>1</sup>, S. Yu. Stepanov<sup>1</sup>, D. A. Varlamov<sup>2</sup>,  
A. V. Antonov<sup>3</sup>, D. A. Khanin<sup>2, 4</sup>

<sup>1</sup>Saint-Petersburg mining university, Saint-Petersburg, Russia, palamarchuk22@yandex.ru;

<sup>2</sup>Institute of Experimental Mineralogy RAS, Chernogolovka, Russia, dima@iem.ac.ru;

<sup>3</sup>A. P. Karpinsky Russian geological research institute, Saint-Petersburg, Russia, avlanaa@yandex.ru;

<sup>4</sup>Lomonosov Moscow State University, Moscow, Russia, mamontenok49@yandex.ru

The main features of PGMs in placers associated with Kamenushensky, Veresovoborsky, Svetloborsky and Nizhnetagilsky clinopyroxenite-dunite massifs are considered. It is established that each of the placer systems has its own individual association of PGMs. The Nizhnetagilsky placers are exceeded by the presence of ferronickelplatinum. The placers of Svetloborsky massif are characterized by an abundance of Os-Ir-(Ru) inclusions and sulphides of PGE, as well as the formation of independent aggregates of iridium. The Kamenushensky placers are differed by the consistency of Pt-Fe minerals of early association and abundant inclusions of osmium. The placers of Veresovoborsky massif are characterized by their lack of specificity in association of PGMs.

Keywords: placers platinum mineralization, platinum group minerals, placers of Middle Urals, isoferroplatina, ferroplatina, native iridium.

Уральские платиновые россыпи, начиная с 1819 г. и вплоть до открытия норильских медно-никелевых месторождений (20-е годы XX в.), являлись единственным источником платиноидов в России [4]. Некоторые из россыпных объектов, например, Исовско-Туринский россыпной узел, являются уникальными по объему извлеченных платиноидов (около 220 т) и не имеют аналогов в мире. Несмотря на то, что коренные источники для формирования платиноносных россыпей установлены уже достаточно давно и их россыпнеобразующий потенциал не вызывает сомнений [1], до сих пор не найдено ни одного коренного месторождения платины в массивах Урало-Аляскинского типа. Исключением является месторождение платины горы Соловьевой в дунитах Нижнетагильского клинопироксенит-дунитового массива, для которого подсчитаны забалансовые запасы.

Несмотря на длинную историю освоения платиновых месторождений клинопироксенит-дунитовых массивов и связанных с ними россыпей, особенности коренного и россыпного оруденения изучены не в полной мере. Поскольку связь коренного и россыпного оруденения не вызывает сомнений, существенная часть особенностей россыпных минералов платиновой группы (далее МПГ) присуща минералам из коренных хромит-платиновых рудных зон. Данная работа посвящена особенностям МПГ из россыпей, связанных со Светлоборским, Вересовоборским, Каменушенским и Нижнетагильским массивами.

В ходе полевых работ 2016 г. был опробован ряд россыпей, связанных с клинопироксенит-дунитовыми массивами Среднего Урала. Отобранные пробы были промыты на лотке. Из полученного шлиха МПГ были извлечены методом «отдувки». Морфологические особенности МПГ были изучены с помощью растровой электронной микроскопии на микроскопах CamScan MV2300 (Институт экспериментальной минералогии РАН, аналитик Д.А. Варламов) и CamScan MX2500 (ФГБУ «ВСЕГЕИ», аналитик А.В. Антонов) с энергодисперсионными детекторами. Химический состав был опре-

делён на ре-  
им. Ломонос

В целом,  
ралов плати  
раннюю и п  
(Pt<sub>3</sub>Fe) и же  
личество вк  
нообразные  
OsS<sub>2</sub>) и каш

Поздняя  
ламинит (Pt

Ранняя  
аналитичес  
тивной куб  
ной гранец  
нерал со ст  
лезистой п  
ни точной  
россыпях,  
наблюдает  
или иного

Так, в р  
вечающий  
платиново

Для рос  
(рис. 1). 1  
твёрдым р  
минералов  
остальных

Для раз  
же предел  
ны пользу  
зистой пла  
граммме по  
тельны и в

Рис. 1.  
борского (е  
хиометрией

Перви  
стехиоме  
и Ni коле  
маеает явно

Поздн  
терно пр  
туламин  
россыпя

делён на рентгеноспектральном микроанализаторе Camebax SX50 с волновыми детекторами (МГУ им. Ломоносова, аналитик Д.А. Ханин).

В целом, для всех россыпей и коренного оруденения в дунитах характерна одна ассоциация минералов платиновой группы. По времени формирования минералов эту ассоциацию можно разделить на раннюю и позднюю [3]. Ранняя ассоциация включает в себя два Pt-Fe минерала – изоферроплатину ( $Pt_3Fe$ ) и железистую платину или ферроплатину ( $Pt_2Fe$ ). В этих минералах присутствует большое количество включений. Прежде всего, это включения минералов твердого раствора Os-Ir, а также разнообразные сульфиды элементов платиновой группы изоморфных рядов лаурит-эрлиманит ( $RuS_2-OsS_2$ ) и кашинит-боуит ( $Ir_2S_3-Rh_2S_3$ ).

Поздняя ассоциация включает в себя минералы изоморфного ряда тетраферроплатина ( $PtFe$ ) – туляминит ( $Pt_2CuFe$ ) – никельферроплатина ( $Pt_2(Cu,Ni)Fe$ ).

**Ранняя ассоциация Pt-Fe минералов.** При диагностике Pt-Fe твёрдых растворов возникает ряд аналитических трудностей. По номенклатуре Кабри и Фезера [2], изоферроплатина обладает примитивной кубической структурой с содержанием Pt 50-80 ат. %, а железистая платина с разупорядоченной гранецентрированной кубической структурой и содержанием Pt 65-75 ат. %. Таким образом, минерал со стехиометрической формулой близкой к  $Pt_3Fe$  может быть как изоферроплатиной, так и железистой платиной. Соответственно, без проведения рентгеноструктурного анализа даже при получении точной формулы  $Pt_3Fe$  определение анализируемого минерала будет неоднозначным. В целом в россыпях, связанных с зональными клинопироксенит-дунитовыми массивами Среднего Урала, наблюдается полный ряд твёрдых растворов системы Pt-Fe от  $Pt_2Fe$  до  $Pt_3Fe$  с преобладанием того или иного минерала в зависимости от разных коренных источников.

Так, в россыпях Каменушенского массива абсолютно преобладает минерал, по стехиометрии отвечающий изоферроплатине с крайне выдержаным составом (рис. 1а). Примеси других элементов платиновой группы не превышают 2 ат. %.

Для россыпей Светлоборского массива отмечается широкая вариация в составах Pt-Fe минералов (рис. 1б). Минерал со стехиометрией изоферроплатины ( $Pt_3Fe$ ) количественно преобладает над Pt-Fe твёрдым раствором, по составу близким к железистой платине ( $Pt_2Fe$ ), однако точки анализов обоих минералов составляют единый ряд с колебанием содержания платины от 80 до 65 ат. %. Примеси остальных ЭПГ часто бывают значительными, до 5 ат. %. Примеси Cu и Ni почти отсутствуют.

Для ранних Pt-Fe минералов Вересовоборских россыпей содержание Pt меняется примерно в тех же пределах, что и для Светлоборских. Однако Pt-Fe минералы со стехиометрией железистой платины пользуются значительно большим распространением. Как для изоферроплатины, так и для железистой платины характерны значительные примеси Cu (до 6 ат. %), что формирует на тройной диаграмме поле большей площади по сравнению со Светлым Бором (рис. 1в). Примеси ЭПГ незначительны и не превышают 2-3 ат. %.

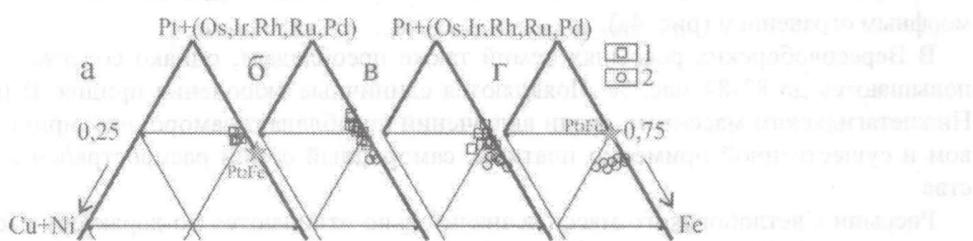


Рис. 1. Составы Pt-Fe минералов ранней ассоциации из россыпей Каменушенского (а), Светлоборского (б), Вересовоборского (в) и Нижнетагильского (д) клинопироксенит-дунитовых массивов. Условные обозначения: 1 – минерал со стехиометрией изоферроплатины, 2 – железистая платина

Первичная ассоциация Pt-Fe минералов Нижнетагильских россыпей представлена минералом со стехиометрией железистой платины с выдержаным количеством Pt (около 68 ат. %). Содержание Cu и Ni колеблется от 2 до 16 ат. % (рис. 1г). Pt-Fe твёрдый раствор с составом изоферроплатины занимает явно подчиненное положение.

**Поздняя ассоциация Pt-Fe минералов.** Для россыпей Светлоборского массива (рис. 2а) характерно присутствие единичных зерен с каймами, состоящими из тетраферроплатины (рис. 3а) и реже туляминита, который может выполнять прожилки, развивающиеся вдоль трещин. В Вересовоборских россыпях тетраферроплатина и туляминит пользуются широким распространением (рис. 2б). Они об-

разуют аналогичные каймы и прожилки (рис. 3б, 3в). Весьма типичны эти минералы для россыпей, связанных с Нижнетагильским массивом (рис. 2в). В них широко распространены зерна железистой платины, непосредственно в которой в трещинах спайности по {111} развивается медь- и никельсодержащая тетраферроплатина. Она же формирует каймы в краевых частях зёрен (рис. 3г).

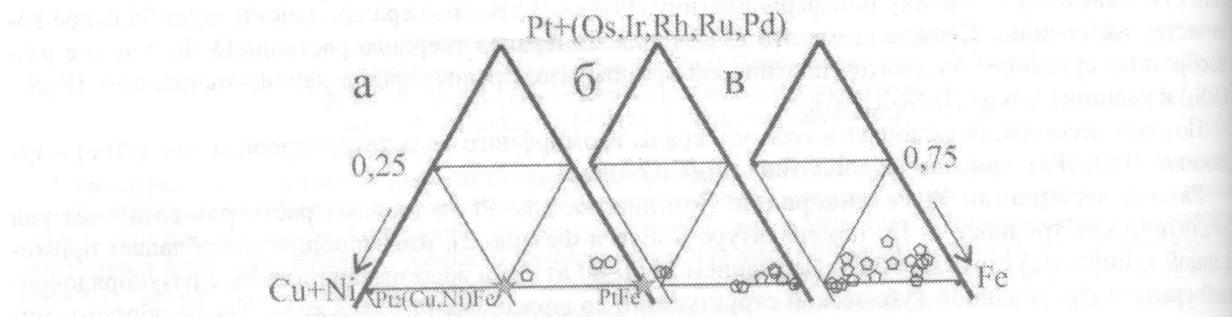


Рис. 2. Составы МПГ изоморфного ряда тетраферроплатина-туламинит-никельферроплатина из россыпей Светлоборского (а), Вересовоборского (б) и Нижнетагильского (в) клинопироксенит-дунитовых массивов

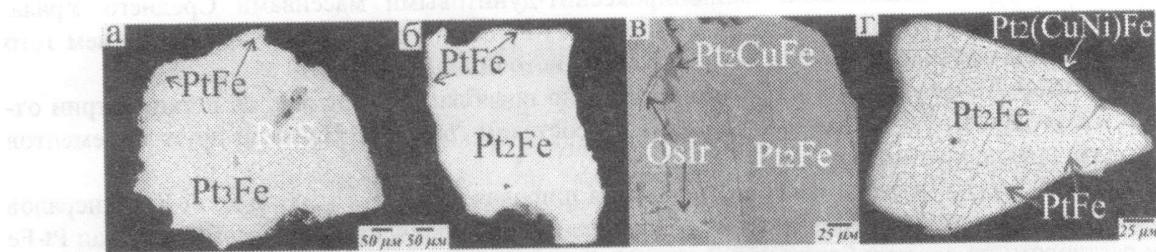


Рис. 3. РЭМ-фотографии Pt-Fe минералов в отраженных электронах. а – разведочный участок «Вершинный», Светлоборский массив; б, в – россыпь р. Вересовка, Вересовоборский массив; г – россыпь р. Рублевик, Нижнетагильский массив

**Включения в Pt-Fe минералах.** Из включений в россыпях, связанных с клинопироксенит-дунитовыми массивами наиболее распространены индивиды Os-Ir-(Ru) твердых растворов. Их состав сильно колеблется в зависимости от коренного россыпебобразующего источника. Так, для россыпей, связанных с Каменушенским массивом характерно значительное количество осмия с выдержаным составом (около 77 мас.%). Чаще всего осмий образует пинакоидальные гексагональные пластины с идиоморфным огранением (рис. 4а).

В Вересовоборских россыпях осмий также преобладает, однако содержания осмия в индивидах повышаются до 83-84 мас. %. Появляются единичные включения иридия. В россыпях, связанных с Нижнетагильским массивом, среди включений преобладает самородный иридий с постоянным составом и существенной примесью платины, самородный осмий распространен в подчинённом количестве.

Россыпи Светлоборского массива значительно отличаются по характеру распределения и составу включений в Pt-Fe минералах. Для Os-Ir-(Ru) твёрдых растворов Светлоборских россыпей присуща сильная вариация составов от почти чистого осмия до почти чистого иридия. Индивиды осмия по морфологическим особенностям (рис. 4б) аналогичны ранее описанным пинакоидальным осмиеевым кристаллам из россыпей Каменушенского массива. Специфическая особенность связанных со Светлоборским массивом россыпей – обилие включений иридия, а также присутствие его в виде достаточно крупных обособленных индивидов, выделяет эту минеральную ассоциацию на фоне остальных россыпных систем Среднего Урала. Иридий встречается как продукт распада твёрдого раствора в Pt-Fe минералах, либо формирует самостоятельные агрегаты некристаллографических очертаний (рис. 4в).

Включения сульфидов ЭПГ изоморфных рядов лаурит-эрлиманит и кашинит-боуит широко встречаются в Pt-Fe минералах Каменушенского (рис. 4а) и Светлоборского (рис. 4г) массивов. По количеству явно преобладает лаурит. В основном, сульфиды ЭПГ образуют мелкие включения, часто с явной зональностью. В россыпях Вересовоборского и Нижнетагильского массивов сульфиды ЭПГ характеризуются незначительным распространением.

россыпей,  
пелестой  
никельсо-

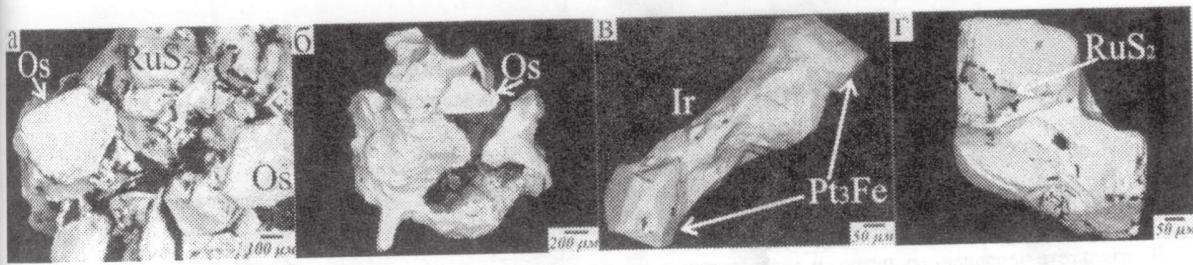


Рис. 4. РЭМ-фотографии Pt-Fe минералов в отраженных электронах:  
а – россыпи Каменушенского массива;  
б, в, г – разведочного участка «Вершинный» Светлоборского массива

тлобор-  
 Таким образом, несмотря на общую схожесть минералогических ассоциаций, для каждой россыпной системы, связанной со своим россыпнеобразующим массивом, характерны особенности, присущие только для этих россыпей. Так, для Нижнетагильских россыпей характерна ферроникельплатина, при почти полном отсутствии минералов, по составу отвечающих изоферроплатине. Россыпи Каменушенского массива, наоборот, характеризуются абсолютным преобладанием изоферроплатины с выдержаным составом и большим количеством всевозможных включений как Os-Ir-(Ru) состава, так и сульфидов ЭПГ. Светлоборская минеральная россыпная ассоциация во многом соответствует Каменушенской, но отличается большей вариацией составов ранних Pt-Fe минералов и включений в них. Отличает россыпи Светлого Бора и присутствие самостоятельных агрегатов иридия. Минеральная ассоциация Вересовоборских россыпей не обладает специфическими особенностями, отличаясь этим от остальных россыпных систем Среднего Урала.

Таким образом, на основе индивидуальных особенностей минеральных ассоциаций россыпных систем становится возможным оценивать вклад того или иного массива в формирование смешанных россыпей, например, таких как Исовско-Туринский россыпной узел.

1. Высоцкий Н. К. Платина и районы ее добычи. Петроград, 1923. 343 с.
2. Химический состав и номенклатура Pt-Fe минералов хромититов Кондерского, Нижнетагильского и Светлоборского клинопироксенит-дунитовых массивов (Россия) / К. Н. Малич [и др.] // Минералы: строение, свойства, методы исследования: материалы VIII Всерос. молодежной науч. конф. Екатеринбург: Альфа-Принт, 2016. С. 112-114.
3. Минеральные ассоциации платиноидов Светлоборского, Вересовоборского и Нижнетагильского клинопироксенит-дунитового массива Среднего Урала / К. Н. Малич, С. Ю. Степанов, И. Ю. Бадания, В. В. Хиллер // Вестник Уральского отделения Российской минералогической общества. Екатеринбург: ИГГ УрО РАН, 2015. № 12. С. 65-84.
4. Мосин К. И. История добычи платины на Урале. Н. Тура: Нижнетуринская типография, 2000. 246 с.

Паламарчук Роман Сергеевич, студент 5-го курса Санкт-Петербургского горного университета