



IRANIAN SOCIETY of
CRYSTALLOGRAPHY
and MINERALOGY

Vol. 17, No. 2, Summer 1388/2009

IRANIAN JOURNAL of
CRYSTALLOGRAPHY
and MINERALOGY

Mineralogy and genesis of Kamar Talar Mn in East of Birjand, Southern Korasan, Iran

M. H. Zarrinkoub¹, A. Kalagari², B. Barghi²

1- Department of Geology, Faculty of Sciences, Birjand University, Birjand, Iran.

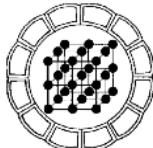
2- Department of Geology, Faculty of Sciences, Tabriz University, Tabriz, Iran.

Email: mzarinkob@birjand.ac.ir

(Received: 7/4/2008, in revised form: 18/2/2009)

Abstract: Kamar Tallar mineralization zone in Gazik area is engulfed within ophiolitic melange in Sistan suture zone in east of Iran. The Mn- bearing ore bodies of Kamar Tallar are occurred as discontinuous patches intimately associated with cherts and meta – spilites. Field evidences and study of trenches show that the Mn- bearing patches are principally superficial and laterally limited. Braunitite, Bixbyite and Pyrolusite are the major Mn minerals and silica is the main gangue mineral. Mn- bearing minerals mainly occur as veins, veinlets, and podiform, indicating later remobilization of Mn during operation of hydrothermal fluids. Three types of Mn mineralization are recognized in KamarTallar, 1) syngenetic, 2) diagenetic and 3) epigenetic. Mn mineralization occurred in a sedimentary environment as sea floor exhalative process.

Keywords: *Ophiolitic melange, Sistan suture zone, Braunitite, Bixbyite, Pyrolusite.*



کانی‌شناسی و چگونگی پیدایش منگنز کمرتلار در خاور بیرجند (استان خراسان جنوبی)

محمد حسین زرین کوب^۱، علی اصغر کلاگری^۲، بهناز برقی^۲^۱- گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه بیرجند، بیرجند، ایران.^۲- گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران.

پست الکترونیکی: mzarinkob@birjand.ac.ir

(دریافت مقاله: ۸۷/۱/۱۹، نسخه نهایی: ۸۷/۱۱/۳۰)

چکیده: پهنه‌کانی‌زایی کمرتلار در منطقه گزیک در درون افیولیت ملانژهای زون جوش خورده سیستان، در خاور ایران قرار گرفته است. توده‌های معدنی منگنزدار کمرتلار به شکل رخنمونهای ناپیوسته همراه با چرت‌های رادیولاریتی و سنگ‌های متالسپیلیتی هستند. شواهد صحرایی و بررسی ترانشه‌های حفر شده در محل، نشان از کانی‌زایی منگنز تا عمق کم و بدون گسترش جانبی پیوسته دارد. کانی‌های منگنزدار آن براونایت، بیکسبیایت و پیرولوزایت، و باطله اصلی آن سیلیس است. کانه‌های منگنز اغلب به صورت رگه‌ای هم‌زدایی، درون‌زادی و روزادی منگنز تشخیص داده شدند. این کانی‌زایی در یک محیط تهنشستی طی فرایندهای بروون دمی در بستر اقیانوس رخ داده است.

واژه‌های کلیدی: افیولیت ملانژ، زون جوش خورده سیستان، براونایت، بیکسبیایت، پیرولوزایت.

مقدمه

را تشکیل می‌دهند. در مجموعه‌های افیولیتی ایران نیز نهشته‌های منگنز شناخته شده است [۲] ولی تاکنون این ذخایر در مجموعه افیولیتی خاور ایران (زون جوش خورده سیستان) گزارش نشده است. شاخص معدنی منگنزدار کمرتلار، معرف اولین نهشته منگنز در مجموعه افیولیت ملانژی زون جوش خورده سیستان است. در این کار پژوهشی، کانی‌شناسی، ژئوشیمی و چگونگی پیدایش شاخص معدنی کمرتلار مورد بررسی قرار گرفته است. بررسی چگونگی زمین‌شناختی، کانی‌شناختی شاخص منگنز کمرتلار، می‌تواند در پی‌جویی ذخایر پنهان مشابه، در خاور ایران دارای اهمیت فراوان باشد.

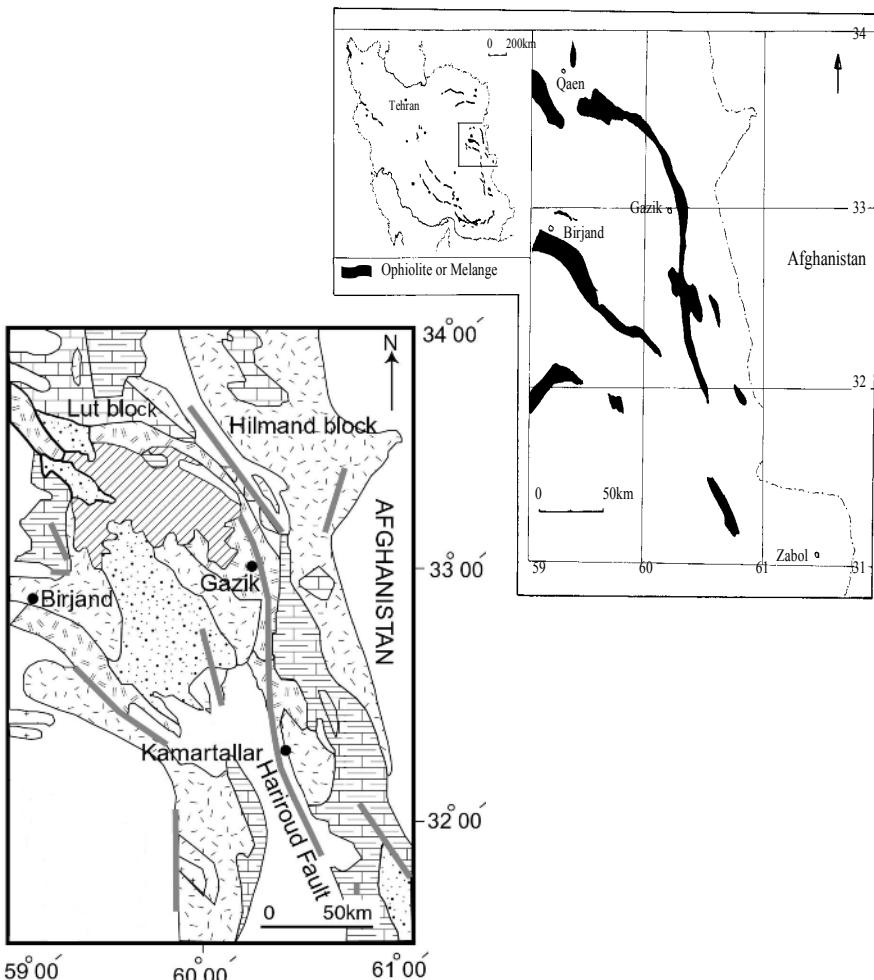
منگنز عنصری بنیادی در صنعت فولاد است به طوری که برای تولید هر تن فولاد بین ۵۰ تا ۶۰ کیلوگرم ماده معدنی منگنز با کیفیت بالا استفاده می‌شود [۱]. این عنصر، اساساً برای کنترل ناخالصی‌هایی مانند اکسیژن و گوگرد در تولید فولاد به کار می‌رود و باعث افزایش پایداری و سختی فولاد می‌شود [۲]، لذا با رشد و گسترش صنعت فولاد روز به روز بر تقاضای این فلز افزوده می‌شود. امروزه در اغلب کشورها بهره‌برداری از ذخایر کوچک منگنز نیز صرفة اقتصادی دارد. مجموعه‌های افیولیت ملانژی، یکی از مجموعه‌های مستعد برای ذخایر منگنز

منطقه با موقعیت^۱، ۲۳°، ۳۲° عرض شمالی و ۶۰° طول خاوری و ارتفاع ۱۵۱۲ متر در پهنه افیولیت ملانژی خاور ایران (شکل ۱) [۵]، در زون جوش خورده سیستان قرار دارد.

روش بررسی

پس از بررسی‌های صحرایی، ۳۱ نمونه از محل‌های ترانشه‌های حفر شده در سه توده معدنی و سنگ میزبان آن برداشت شدند. ۲۴ مقطع نازک و ۱۷ مقطع صیقلی از نمونه‌ها مورد بررسی قرار گرفته ۳ نمونه معدنی پس از آماده‌سازی، به روش پراش پرتو ایکس (XRD) با دستگاه Philips 1840 در دانشگاه بیرجند تجزیه شدند. ۶ نمونه آنالیز شیمیایی به روش پرتو ایکس فلورسان (XRF) از سوی شرکت کانساران بینالود انجام گرفت.

موقعیت جغرافیایی و زمین‌شناسی شاخص منگنز کمرتلار
زون جوش خورده سیستان در خاور ایران با روند کلی شمالی جنوبی، در واقع زمین‌درز برخوردي قطعه لوت با قطعه هیلمند است که حاصل بسته شدن باریکه اقیانوسی خاور ایران، در پایان مزوژوئیک-آغازین ترشیر است. این پهنه برخوردي شامل مجموعه‌های سنگی زمین‌ساختی لیتوسفر اقیانوسی، نهشته‌های رخساره فلیش، مجموعه‌های آذرآواری - آتشفسانی و نهشته‌های رخساره مولاس از کرتاسه فوکانی به بالاست [۴]. منطقه مورد بررسی در ۱۳۵ کیلومتری خاور بیرجند، در منطقه گریک در استان خراسان جنوبی قرار گرفته است. اثر معدنی منگنز دار مورد بررسی به صورت سه رخنمون جدا از هم و در یک گستره در حدود ۲ کیلومتر مربع واقع شده است. این



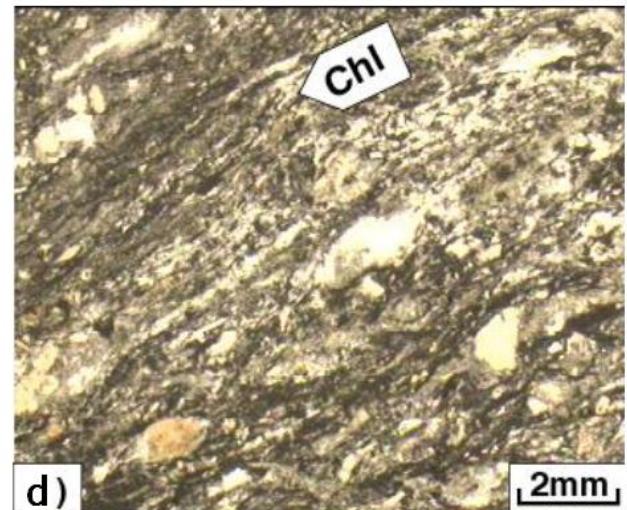
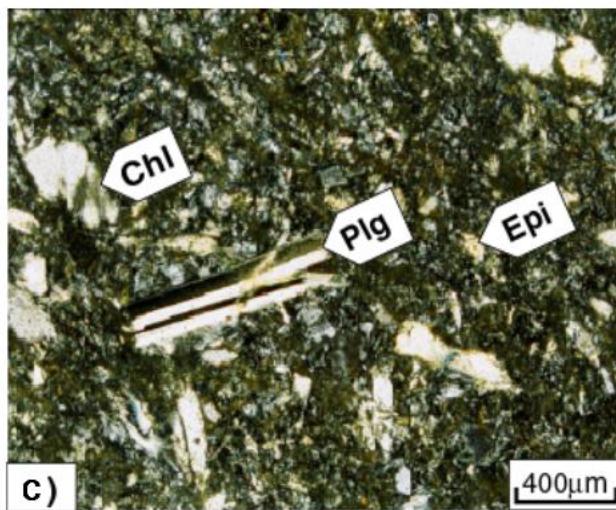
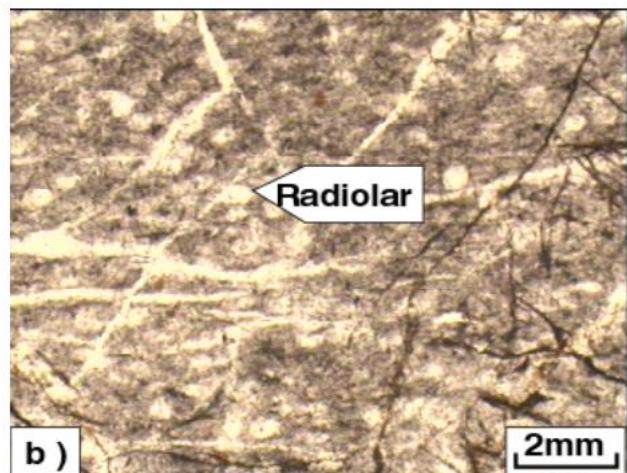
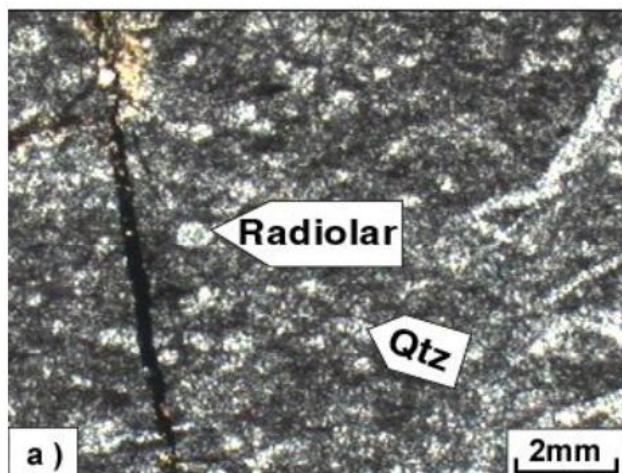
شکل ۱ نقشه زمین‌شناسی محدوده مورد مطالعه [۵] با تغییرات.

جادایش گرانشی ترکیبات منگنزدار از ترکیب‌های اولیه رخداده باشد [۶]. شواهد صحراوی و بررسی ترانشه‌های حفر شده در محل نشان دهنده این است که کانه‌زایی منگنز عمیق ریشه نبوده و گسترش جانبی پیوسته ندارد و احتمالاً نهشت منگنز در اثر تغییرات فیزیکوشیمیابی آب دریا به صورت محلی صورت گرفته است (شکل ۳، ۳). بررسی‌های میکروسکوپی نشان داده است که بافت‌های، رگه‌ای، رگچه‌ای و عدسی شکل در این توده معدنی حضور دارند (شکل ۳، a,b، ۴). وجود پیکربندی‌های رگه‌ای و رگچه‌ای شاهدی بر تحرک دوباره منگنز طی عملکرد گرمابی و نهشت نسل دوم از کانی‌های منگنزدار است.

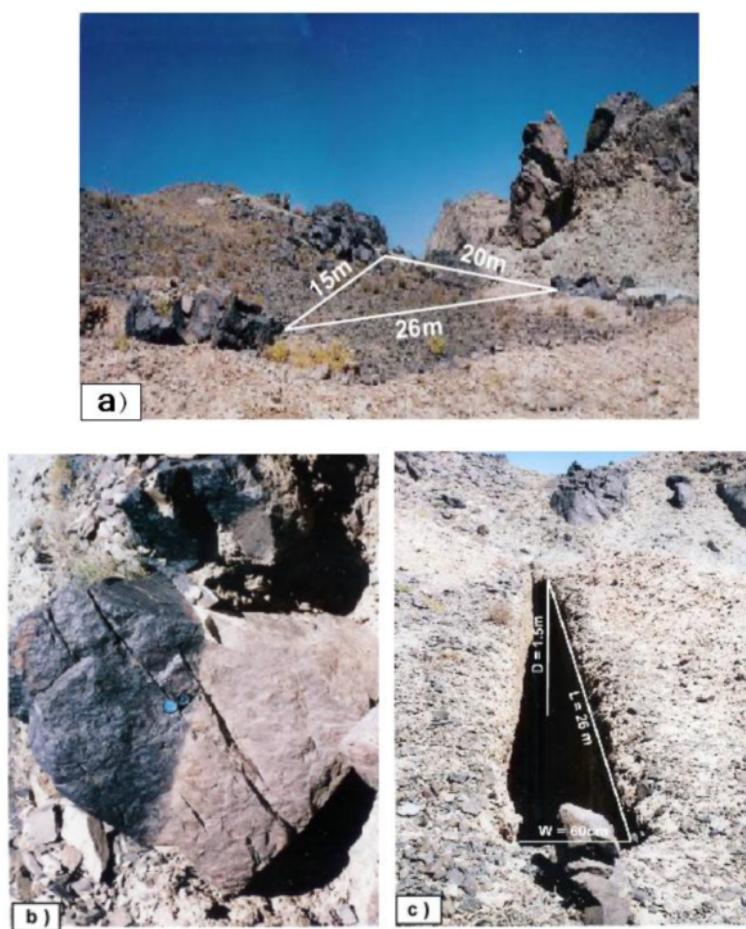
ساخت، بافت و سنگ‌شناختی

شاخص‌معدنی کمرتلار با چرت‌های رادیولاریتی و متا اسپیلیت‌های مجموعه افیولیت ملانژی زون سیستان همراهی می‌شوند (شکل ۲).

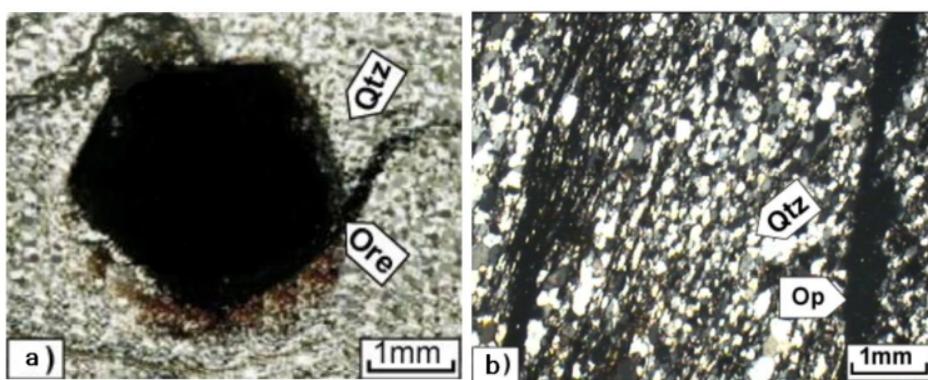
شاخص‌معدنی منگنزدار کمرتلار به شکل سه توده ناپیوسته رخنمون دارد (شکل ۳، a، ۳)، این شاخص‌معدنی دارای ساختارهای توده‌ای، بین لایه‌ای و نواری با چرت‌های رادیولاریتی است که نشانگر نهشت همزادی آن‌ها در یک محیط تهنشستی است که کانی‌های منگنزدار نسل اول بجا گذاشته است (شکل ۳، b، ۳). ساختارهای نواری می‌تواند در نتیجه



شکل ۲ a) چرت‌های رادیولاردار حاوی رگه کانی‌های منگنزدار (XPL). b) رادیولرهای دیسکی شکل (PPL). c) متا اسپیلیت که در حد رخساره شیست سبز دگرگون شده است (XPL). d) متا اسپیلیت با بافت جریانی (PPL). Chl: کوارتز، Qtz: پلی‌پلی‌کلرایت، Plg: پلی‌پلی‌کلرایت، Epi: اپیدوت.



شکل ۳ a) سه توده غیر پیوسته منگنزدار اندیس معدنی کمرتلار (دید به سمت شمال غرب). b) تناوب چرت رادیولار با ماده معدنی (دید به سمت خاور). c) ترانشه حفر شده به منظور بررسی وضعیت کانی زایی در عمق (دید به سمت شمال).



شکل ۴ (a) نسل دوم کانی‌های منگنزدار که بافت رگه‌های نشان می‌دهند (XPL). (b) سیمای نیامی و بین لایه‌ای کانی‌های منگنزدار نسل اول کوارتر، Ore: ماده معدنی، Op: کانی اپک.) (XPL)

شناسایی شده در این شاخص معدنی از پیرولوژایت (MnO_2) Pyrolusite, ($MnMn_6SiO_{12}$ ، a)، براونایت ($Bixbyite$, Mn_2O_3) و بیکسپیایت ($Braunite$,

کانی‌شناختی کمرتلار
بر اساس بررسی‌های میکروسکوپی و آنالیز کانی‌شناختی به روش پرتو ایکس (XRD) (شکل ۵)، کانی‌های منگنزدار

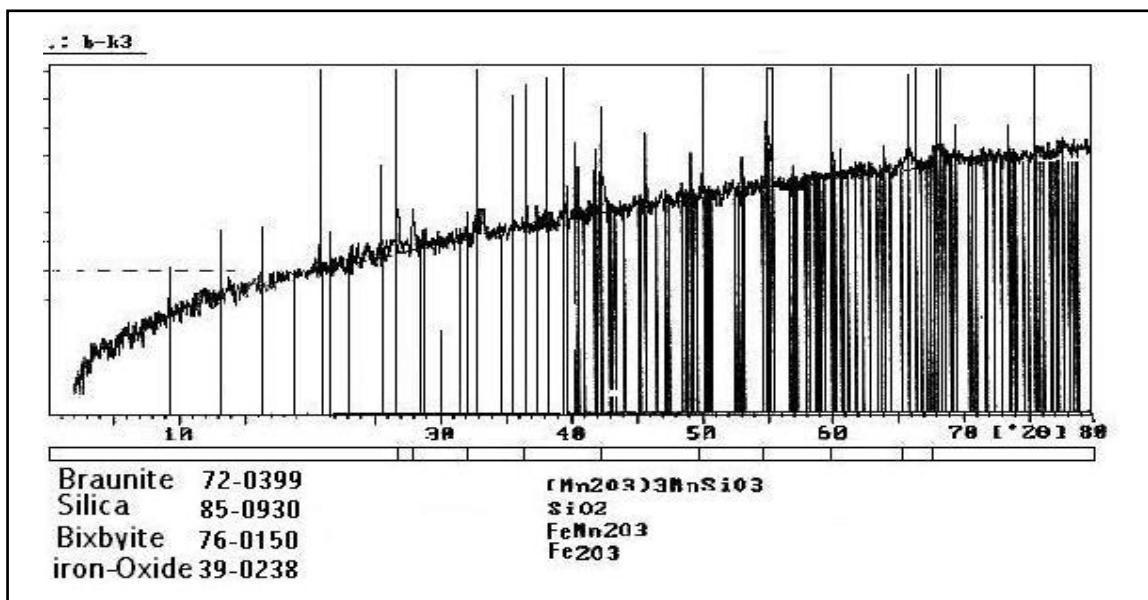
کانی‌شناختی کمرتلار

بر اساس بررسی‌های میکروسکوپی و آنالیز کانی‌شناختی به

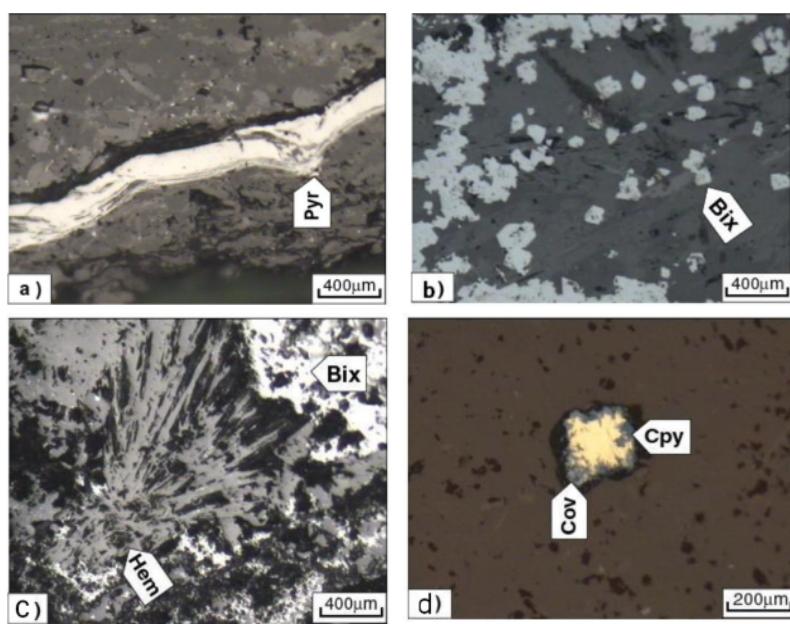
روش پرتو ایکس (XRD) (شکل ۵)، کانی‌های منگنزدار

ژئوشیمی کمرتلار
۶ نمونه از مواد معدنی کمرتلار به روش XRF آنالیز شدند (جدول ۱). با توجه به اینکه سنگ میزبان بیشتر از نمونه‌های چرت‌های رادیولار هستند، مقدار SiO_2 از فراوانی بالای برخوردار است. مقدار MnO از ۹٪ تا ۶۰٪ تغییر می‌کند.

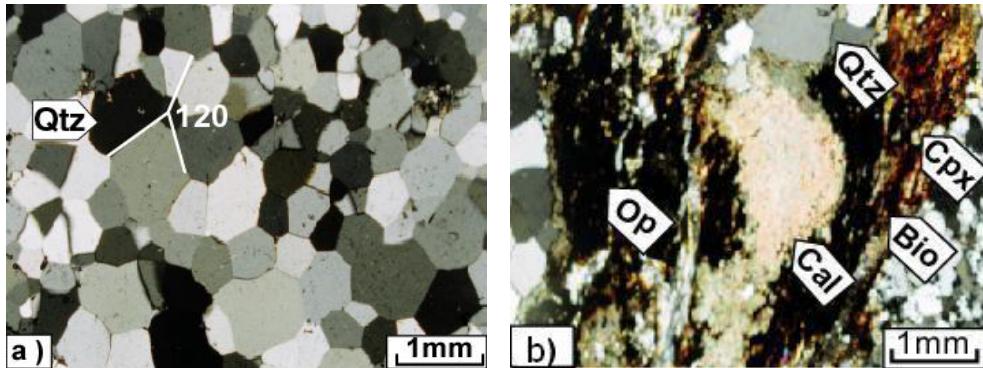
شده‌اند (شکل ۶، b, c). کانی‌های تبره فرعی بیشتر از اکسید آهن است، که با توجه به بررسی‌های کانی‌شناختی هیماتایت‌اند (شکل ۶، c). کالکوپایرایت، کولايت در چرت‌های رادیولاردار مشاهده می‌شود، کالکوپایرایت فاقد شکل هندسی و با کولايت از حاشیه جایگزین شده است (شکل ۶، d). باطله اصلی کوارتز و کلسایت است (شکل ۷، a, b, c).



شکل ۵ نمودار دیفرکتومنتری پرتو مجهول (XRD) مربوط به ماده معدنی در اندیس کمرتلار.



شکل ۶ انواع کانه‌های فلزی مشاهده شده در برش‌های صیقلی چرت‌های رادیولردار a) رگه پیرولوزایت (PPL). b) بیکسپیات با هابیت مکعبی (PPL). c) هماتایت (PPL). d) کالکوپایرایت که در حاشیه تبدیل به کولایت شده است (PPL). Pyr: پیرایت، Bix: بیکسپیات، Hem: هماتایت، Cov: کالکوپایرایت.



شکل ۷ باطله‌های همراه با کانی‌های منگنزدار a) کوارتز با بافت تعادلی (XPL). b) کلسایت، بایوتایت و کلینوپیروکسین (XPL). Qtz: کوارتز، Cpx: کلینوپیروکسین، Bio: کلسایت، Cal: بایوتایت، Op: اوپک.

جدول ۱ آنالیز XRF نمونه‌های معدنی کمرتلار

sample	SiO ₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	MgO	P ₂ O ₅	MnO	TiO ₂
	%	%	%	%	%	%	%	%	%	%
B5K	95,82	44,1	12,0	67,0	63,0	97,0	14,1	0,39,0	436,9	0,77,0
B8K	0,8,42	65,0	15,0	78,2	0,0,1	14,0	51,1	0,23,0	536,44	0,46,0
B9K	85,75	73,5	73,2	79,0	70,4	0,7,0	64,1	0,36,0	957,5	232,0
B10K	68,79	0,9,3	39,0	60,0	11,2	79,0	60,1	0,27,0	157,10	138,0
B24K	68,87	0,2,1	0,1,0	63,0	54,0	65,0	88,0	0,29,0	574,7	0,42,0
B27K	34,52	0,6,5	0,1,0	70,2	45,3	56,0	57,4	0,44,0	170,28	284,0

صورت اکسید و هیدروکسیدهای منگنز کاملاً بی‌شكل و آمورف در کف دریا بر جای می‌گذارند. طی فرآیندهای دگرسانی کف دریا در شرایط فوگاسیته بالای اکسیژن، ترکیب‌های منگنز اکسید شده و پیرولوزیت‌های نیمه‌شکل‌دار اولیه تشکیل می‌شوند [۹]. با شروع فرآیند درون زادی طی تدفین تنه‌شین‌ها و بالا رفتن فشار، پیرولوزایت و پسیلوملان‌های باقیمانده در واکنش با سیلیس چرت‌های هیماتایتی به مجموعه‌ای از کانی‌های براونایت و کوارتز تبدیل می‌شوند که پایدارترین مجموعه در تمام مراحل درون‌زادی و دگرگونی است [۱۰]. طی فرآیند درون‌زادی لایه‌های منگنزدار اغلب به شکل عدسی‌های کشیده درون توده‌های سیلیسی میزان تغییر

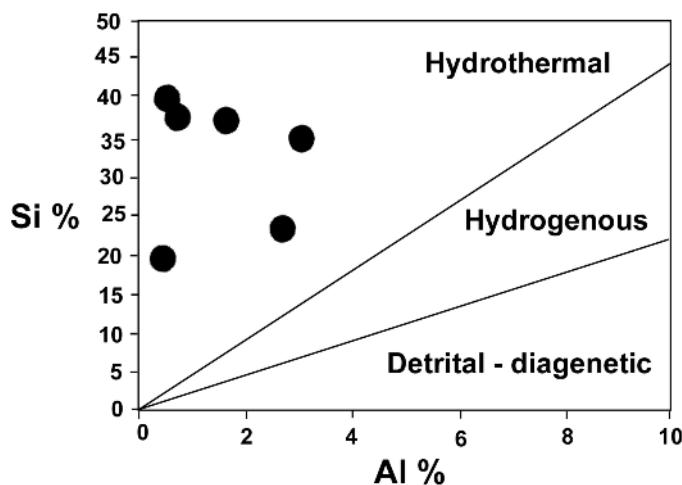
بحث و برداشت

شرایط و تغییرات pH، Eh از عوامل مهم در تعیین میدان پایداری کمپلکس‌های آبگون منگنز است [۷]. بررسی‌های مختلف نشان داده است که ترکیب آب دریا عامل اصلی و کنترل کننده اتحلال، انتقال و جابجایی و نهشت منگنز است. نسبت بالای Si/Al ترکیب‌های منگنزدار مورد بررسی در منطقه (۹,۱-۵۷,۳) و حضور پوسته‌های رادیولاریتی می‌تواند نشانه‌ای بر نهشت شدن منگنز در یک محیط برون دمی کف دریا باشد. گرمابی‌هایی که پوسته اقیانوسی، مخصوصاً بازالت‌های کف اقیانوسی را شسته و از Mn غنی شده‌اند در اثر تغییر شرایط Eh و pH هنگام ورود به کف دریا، مواد خود را به

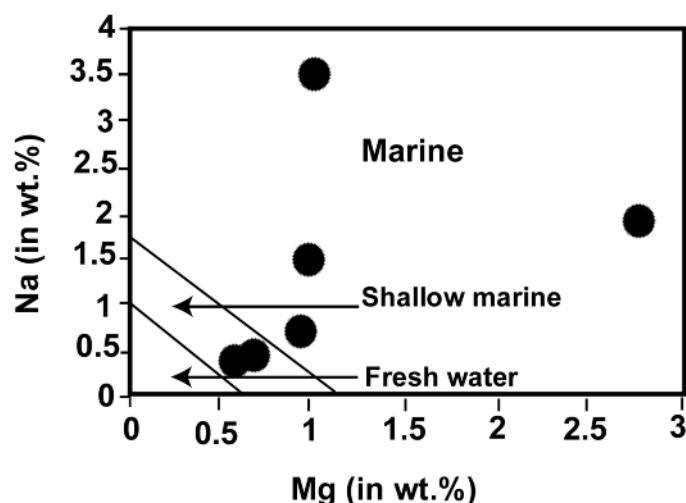
شكل می‌دهند [۱۱]. پایین بودن نسبت Fe/Mn بیانگر جدایش بسیار خوب منگنز از آهن در چرخه تهنشستی کف دریا را نشان می‌دهد [۱۱، ۱۲]. این نسبت در کمرتلار بین ۰/۰۱۱ تا ۰/۰۰۰۲ درصد متغیر است. پایین بودن نسبت Fe/Mn نشان می‌دهد که آهن در مناطق نزدیک به کانال ورودی گرماب (نزدیک به کف دریا) و بسیار زودتر از منگنز

قرصی به وسیله کوارتز ریز بلورینی پر شده‌اند که احتمالاً در اثر تبدیل فازهای کانیایی از براونایت به بیکسپیات و آزاد شدن سیلیس وابسته است [۱۵]. از روی نسبت Si به Al می‌توان به خاستگاه منگنز پی برد [۱۶، ۱۷] (شکل ۸). بر اساس درصد وزنی دو عنصر Na و Mg بیشتر داده‌های کمرتلار در محیط دریایی قرار می‌گیرند (شکل ۹). این شواهد بیانگر آن است، که منگنز کمرتلار در یک محیط اقیانوسی یا پشت قوسی تشکیل شده و پس از بسته شدن حوضه همراه با مجموعه افیولیت ملانژی در زون جوش خودرده سیستان جایگیری شده‌اند. کانی‌زاibi منگنز در کمرتلار با کانی‌زاibi منگنز در قبرس و کانسار منگنز صفو (جنوب باختر ماقو) قابل مقایسه است (جدول ۲).

نهشته شده است و منگنز مدت زیادتری را به صورت آبگون باقی مانده و مسافت دورتری را از خاستگاه گرماب پیموده است [۱۲]. از اینرو شاخص معدنی کمرتلار حالت دیستال دارد. اکسایش Mn^{3+} به Mn^{2+} در شرایط Eh بالا به انحلال پذیری SiO_2 در مجموعه براونایت - کوارتز کمک می‌کنند [۱۴]. بررسی‌های XRD نشان می‌دهد که کانی غالب منگنز در کمرتلار بیکسپیات است. با پیشرفت درون‌زادی کانی بیکسپیات می‌تواند به عنوان محصول واکنشی بین سیلیس چرت‌های هیماتایتی و بخشی از براونایت حاصل شده باشد [۱۵]. توده معدنی دارای ساختار توده‌ای و نواری و با چرت‌های رادیولاردار به صورت بین لایه‌ای و متناوب است که نشانگر نهشت همزادی آن‌ها در محیط تهنشستی است. رادیولارهای



شکل ۸ با توجه به نسبت Al [۱۷]، منشاء منگنز در نمونه‌های مورد مطالعه هایdroترمال می‌باشد.



شکل ۹ بر اساس (Na (wt.%) در برابر (Mg wt. %)) [۱۷]، محیط تشکیل نمونه‌های مورد مطالعه در محیط دریایی قرار می‌گیرند.

جدول ۲ مقایسه اندیس منگنز کمرتلار با تعدادی از کانسارهای منگنزآتشفشنای-رسوبی.

کمرتلار	فراتسیسکن [۲۱]	قبرس [۲۰]	کوبا [۱۹]	صفو (جنوب باختر ماکو) [۱۸]	خصوصیات مقایسه شده
چرت های رادیولردار و بازالت دگرسان شده همراه توالی افیولیتی	بازالت، توف، شیل، ماسه سنگ، گری وک و چرت	چرت و ژاسپر همراه با توالی افیولیتی	گزاره های بازالتی، آندزیتی و توف	سنگهای رسوبی پلاژیک و چرت رادیولاریتی زون افیولیتی	سنگهای میزبان
پیروولوزایت، بیکسپیايت و براؤنایت	پسیلوملان، پیروولوزایت، رودوکروزایت، هاسمانایت، براؤنایت، همانایت، مگتایت	براؤنایت، بیکسپیايت	پسیلوملان، براؤنایت، پیروولوزایت، وهماتایت	پیروولوزایت، بیکسپیايت، براؤنایت، همانایت	پاراژنر
پشتله های گسترش میان اقیانوسی یا پشت قوسی	پشتله های گسترش میان اقیانوسی و پشت قوسی	پشتله های میان اقیانوسی	ریفت داخل قاره ای و قوس آتشفشنای	پشتله میان اقیانوسی	محیط تکتونیکی
سیلیس و کلسایت	سیلیس	سیلیس و باریت	کلسایت و سیلیس	سیلیس، کلسایت و باریت	باطله اصلی
رخساره شیست سبز	-	رخساره شیست سبز	-	-	دگرگونی

[۳] سامانی ب.، "زمین شناسی ایران، کانسارهای منگنز" ،

سازمان زمین شناسی کشور، (۱۳۷۴) طرح تدوین کتاب.

[4] Tirrul R., Bell I. R., Griffis J. R., Camp V. E., "The sistan suture zone of Eastern Iran", G. S. A. Bulletin 94,(1983) 134 – 150.

[5] Eftekharnezhad J., Stocklin J., "Geological maps of Iran, sheet K8, Birjand", Geological Survey of Iran (1992).

[6] Marescotti P., frezzotti M.L., "Alteration of braunite ores from estern lagurina (Italy) during syntectonic veining processes mineralogy and fluid inclusions", J. mineralogy 12(2000) 341-356.

[7] Krauskopf K. B., "Introduction to geochemistry", McGraw-Hill, Tokyo, (1979) 617pp.

[8] Roy S., "Sedimentary manganese metallogenesis in response to the evolution of the Earth system", Earth-Science Reviewes 77(2006) 273-305pp.

[9] Cabella R., lucchetti G., Marescotti P., "Mn ores from eastern Ligurian ophiolitic sequences" .Trends in mineralogy 12(1998) 1-17.

[10] Bhattacharyya P.K., Dasgupta S., Fukuoka M., Roy s., "Geochemistry of braunite and associated phase in metamorphosed non - calcareous manganese ores of India contrib", Mineralogy and Petrology 87(1985) 65-71.

نتیجه گیری

کانی‌های منگنزدار شاخص معدنی کمرتلار براؤنایت، بیکسپیايت و پیروولوزایت، و باطله اصلی آن سیلیس است. بر اساس شواهد ساختی، بافتی و ژئوشیمیایی، شاخص منگنزدار کمرتلار سیمایی همزادی دارد. ولی سرنشی های درونزادی و روزادی نیز نشان می دهد. سیمای همزادی در لایه‌بندی ترکیب‌های منگنز با چرت‌های رادیولاریتی مشخص است. عملکرد فازهای زمین‌ساختی فشارشی و برشی، باعث ایجاد سیمای درونزادی (گسل‌خورده و چین‌خورده) شده است. واحدهای منگنزدار و سنگ میزبان، دستخوش هوازدگی شده و منگنز از سیماهای همزادی و درونزادی شسته شده و در معرض اکسایش فزاینده قرار گرفته است، اکسیدهای منگنز در میان درز و شکافها نهشته شده و بافت‌های رگهای و رگچهای را به وجود آورده است. از این رو سیمای روزادی را پدید می‌آورد.

مراجع

[1] Liu Tengfel., "Types and genesis of manganese oxide ores in Guangxi", southwest Chines J. of geochemistry 18(1999), 87-96.

[2] Kesler S. E., "Mineral resources, Economic and environment", Mac Millian and Maxwell publishing, New York, (1994), 391p.

- Guides to Metallogenesis 87(1992) 1253-1264.
- [۱۸] امامعلی پور ع، "بررسی زئوژیمی، کانی شناسی و منشاء کاشار منگنز صفو(جنوب باختر ماکو)"، مجموعه مقالات نهمین همایش انجمن زمین شناسی ایران، دانشگاه تربیت معلم تهران، ۱۳۸۴، ۲۵۶-۲۶۸.
- [۱۹] Rona P.A., "Hydrothermal manganese deposit of Mid-Atlantic Ridge crest (Latitude 21N)", IN: Varetsov, I.M. and Grasselly, G.(eds), Geology and geochemistry of manganese. Stuttgart, Schweizrbart, sche Verlag, Vol.2 (1980) 13-44.
- [۲۰] Georgiou E., Christodoulou E., Panayiotou A., "Report on the umber quarry licences of the Umber Corporation", Ltd.: Cyprus, Geological Survey Department repot G/MR/001/81(1981)16p.
- [۲۱] Hein J.R., Koski R.A., "Bacterially mediated diagenetic origin for chert-hosted manganese deposits the Franciscan Complex", Diablo Range, California, (1987) 206-230.
- [۱۱] Roy S., "Environments and Processes of Manganese Deposition", Economic Geology 87(1992) 1218-1236.
- [۱۲] Ostwald J., "Genesis and Paragenesis of the Tetravalent Manganese Oxides of the Australian Continent", Economic Geology 87(1992) 1237-1252.
- [۱۳] Smirnov V.I., "Geology of mineral Deposits", Mir publishers Moscow (1976) 520p.
- [۱۴] Gutzmer J., "Red Bed – Hosted Oncolitic Manganese ore of the Paleoproterozoic soutpansberg Group", Bronkhorstfontein, South Afirca, Economic Geology 97(2002) 1151-1166.
- [۱۵] Ramdohr P., "The ore minerals and their intergrowth", Perg.Press.2nd Ed (1980), p1202.
- [۱۶] Crerar D.A., Cormick R.K., Barnes H.L., "Geochemistry of manganese", an overview, in: Varetsov, I.M. and Grasselly, G., eds., Geology and geochemistry of manganese. Stuttgart, Schweizrbart, Sche Verlag 1(1982) 293-334.
- [۱۷] Nicholson K., "Contrasting Mineralogical-Geochemical Signatures of Manganese Oxides",