

Vol. 17, No. 3, Fall 1388/2009



# Mineralogy, geochemistry and genesis of carbonate – silica serpentines (listwaenite) in north of Nain ophiolite (west of central Iran)

M. Saidi<sup>1\*</sup>, S. Falahati<sup>1</sup>, M. Noghreyan<sup>1</sup>, M. Khalili<sup>1</sup>, M. Ghahraipour<sup>2</sup>

1- Department of Geology, University of Isfahan 2- Geological Survey of Iran

(Received: 20/11/2008, in revised form: 5/5/2009)

Abstract: The mantle sequence serpentinized peridotites of north of Nain have been converted to carbonate- silica assemblage known as listwaenite at various temperature and pH in response to  $CO_2$  and  $SiO_2$  bearing fluids. On the basis of carbonate and silica minerals content, three types of listwaenite have been recognized: carbonate, carbonate- silica and silica listwaenites. Generaly carbonate minerals are magnesite, dolomite, ferrite-dolomite and ankerite. Calcite and other carbonate minerals are rare. Silica minerals (including quartz, chalcedony and chert) accompanied by accessory Cr-spinel, chlorite, sulfide minerals also occur in listwaenites. Silica matrix in silica listwaenite containing high amounts of Hg, Ag and As elements and shows that these elements have transported by  $SiO_2$  bearing hydrothermal fluids as arsenide complexes.

KeyWords: peridotites, Listwaenite, Nain ophiolite, mercury

\*Corresponding author, Tel.: +98 (0311) 3247709, E-mail: scisaidi@yahoo.com



سال هفدهم، شمارهٔ ۳، پاییز ۸۸، از صفحهٔ ۴۰۵ تا ۴۱۸

کانی شناسی، زمین شیمی و چگونگی تشکیل سرپانتینیتهای کربناتی – سیلیسی (لیستونیت) شمال نایین (باختر ایران مرکزی) معصومه سعیدی<sup>۱\*</sup>،سمیه فلاحتی<sup>۱</sup>، موسی نقرهیان<sup>۱</sup>، محمود خلیلی<sup>۱</sup>، مهرداد قهرایی پور<sup>۲</sup> ۱- اصفهان، دانشگاه اصفهان، دانشکده علوم، گروه زمین شناسی ۲- تهران، سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور (دریافت مقاله: ۸۷/۸/۳۰ ، نسخه نهایی: ۸۸/۲/۱۶

چکیده: پریدوتیتهای سرپانتینی شده دنبالهٔ گوشتهای افیولیت شمال نایین (باختر ایران مرکزی) تحت تاثیر آبگونهای حاوی CO<sub>2</sub> و SiO<sub>2</sub> در شرایط دما و pH متفاوت به مجموعهٔ کربناتی – سیلیسی تحت عنوان لیستونیت تبدیل شدهاند. بر اساس فراوانی کانیهای کربناتی (دولومیت، منیزیت، آنکریت، کلسیت) و سیلیس سه نوع لیستونیت کربناتی، کربناتی \_ سیلیسی و سیلیسی حاصل شدهاند. به طور کلی کانی کربناتی غالب در لیستونیتها، منیزیت، دولومیت، دولومیت آهندار و آنکریت بوده و کلسیت و کربناتهای دیگر در مقادیر کمتر حضور دارند. فازهای سیلیس (شامل کوارتز، کلسدونی و چرت) همراه با مقادیر نادر کروم اسپینل، کلریت، هماتیت، گوتیت، اکتینولیت و پیریت نیز در لیستونیتها حضور دارند. زمینهٔ سیلیسی در لیستونیت سیلیسی حاوی مقادیر بالایی جیوه، نقره و آرسنیک است که نشان میدهد که این عناصر به صورت مجموعههای آرسنیدی در گرمابیهای حاوی SiO

واژههای کلیدی: پریدوتیت، لیستونیت، افیولیت نایین، جیوه.

#### مقدمه

واژهٔ لیستونیت را اولین بار رز [۱] برای توصیف سنگهای الترامافیک و مافیک دگرسان حاوی کربنات – سرسیت – پیریت که در اثر فرایند دگرسانی کوارتز- کربنات شکل گرفته-اند، به کار برد. در اروپا و آمریکای شمالی برای توصیف چنین سنگهایی از دگرسانی سیلیکا – کربنات استفاده میشود. جریان شارههای حاوی  $^{+2}$ DR و  $^{CO}$  در طول شکستگیهای سرپانتینیت، باعث تشکیل لیستونیت میشود. ملانژ شمال نایین پس از جایگیری آن سه نوع مشخص لیستونیت ایجاد کرده است: لیستونیتهای کربناتی، لیستونیتهای کربناتی – سیلیسی و لیستونیتهای سیلیسی. گرمابیهای حاصل از تشکیل لیستونیتهای کربناتی از  $^{+2}$ Ca

SiO<sub>2</sub> کانیهای سیلیس در نتیجهٔ عملکرد آبگونهای غنی از SiO<sub>2</sub> حاصل شدهاند. فاز ماگمایی ائوسن که پس از جایگیری افیولیت رخ داده است، با افزایش دمای زمین گرمایی در پوستهٔ قارهای ایران مرکزی منجر به تشکیل و فعال شدن سیستمهای شکستگی و درز و ترک در پوسته و فعالیت دوبارهٔ گسلهای قدیمی شد، و انرژی لازم برای تشکیل سلولهای همرفتی و فراهم کرده است. چرخش آبگونها در سطوح مختلف پوسته فراهم کرده است. شارهٔ غنی از O2 و عناصر دیگر از سنگهای مسیر شده است. شارهٔ غنی از O2 و عناصر دیگر از سنگهای های شکستگی در واکنش با پریدوتیتهای سرپانتیزه سست و های شکستگی در واکنش با پریدوتیتهای سرپانتیزه سست و مخالی دادهاند، همراه با کاهش فشار، کربناتها دایرین را تشکیل دادهاند، همراه با کاهش فشار، کربناتها دایرین را تشکیل دادهاند، همراه با کاهش فشار، کربناتها

\* \* نویسنده مسئول، تلفن: ۳۲۴۷۷۰۹ (۳۰۱۱) ۹۲+، پست الکترونیکی: scisaidi@yahoo.com

و عناصر دیگر را در سنگ میزبان بر جای گذاشته و منجر به تشکیل لیستونیتها شده است. بررسی لیستونیتها از دیدگاه نظری و عملی سودمند است، زیرا این سنگها میزبان نهشته-های طلا، آرسنیک، کبالت، نیکل، تنگستن، نقره و جیوه خواهند شد (برای مثال [۲، ۳]).

## روش کار

به دنبال چندین پی جویی صحرایی منطقه، مشاهدهٔ رخنمون های لیستونیتی و نمونه برداری هدفدار، تعیین فازهای مختلف لیستونیتی شدن در صحرا را در پی داشت. بررسی های میکروسکوپی و سنگ شناختی؛ تهیه مقطع نازک و نازک صیقلی از نمونه های پریدوتیتی (بیشتر هارزبورژیت)، سرپانتینیت و لیستونیت، سپس بررسی آن ها گام بعدی این کار پژوهشی بوده است. فازهای کانی ایجاد شده در جریان لیستونیتی شدن به روش پراش پرتو ایکس (XRD) در دانشگاه اصفهان و استفاده از میکروسکوپ الکترونی (XRD – EDX) مدل مدل تهاسایی شدند. شناخت ترکیب شیمی لیستونیت ها و (XRF) مناسایی شدند. شناخت ترکیب شیمی لیستونیت ها

مدل sfor pioner در داندشگاه اصفهان و شرکت کانساران بینالود تهران به انجام رسید.

## زمينشناسي منطقه

افیولیت ملانژ شمال نایین بخشی از مجموعهٔ افیولیتی نوار حلقوی خرده قارهٔ ایران مرکزی است که در باختر این زون واقع شده است (شکل۱). دنبالهٔ سنگشناختی این مجموعهٔ افیولیتی در بخش گوشتهای خود شامل هارزبورژیت، دونیت، لرزولیت، ورلیت و پیروکسنیت است که در حجم گستردهای سرپانتینیتی شدهاند. سنگهای الترامافیک و مافیک کومولایی، گابروی شدهاند. سنگهای الترامافیک و مافیک کومولایی، گابروی ایزوتروپ، پلاژیوگرانیت، دایکهای صفحهای، گدازههای بالشی، را تشکیل دادهاند[۴ تا ۱۳]. در شمال نایین لیستونیتها در ده کیلومتری شمال شهر نایین، جنوب و باختر روستای گل گنگو، جنوب روستای سپر آب و شمال روستای سهیل پاکوه بیشترین گستردگی را دارند[۱۴].

لیستونیتها در برخی مناطق مانند جنوب سپرآب به دلیل به هم ریختگی زمینساختی واحدها در مجاورت سنگ آهک-های کرتاسهٔ فوقانی قرار گرفتهاند.



**شکلا** الف) موقعیت افیولیت شمال نایین با توجه به کمربندهای افیولیتی اصلی در ایران [۱۵] ب) نقشهٔ ساده شدهٔ واحدهای سنگی و زمین-ساختی منطقهٔ مورد بررسی [۴].

#### كانىشناسى ليستونيتها

این نوع از لیستونیت فراوان تر از انواع دیگر است. کانی یادشده تحت شرایط اکسایش ناشی از هجوم آبگونهای سیلیسی به سنگ در حواشی به فریت کرومیت دگرسان شده است (شکل۲d). خورده شدگی در کنانی های کروم اسیینل قابل مـشاهده اسـت (شـکل۲e). کـانی کربنـاتی در ایـن نـوع از لیـستونیت بیـشتر از نـوع منیـزیمدار اسـت. دولومیت شبه لوزی رخ و منطقهای در بعضی از مقاطع قابل مـشاهده است (شـكل۲f). كـانىهاى سـيليس و کربنات همزاد نیستند و در شرایط متفاوت Eh , pH و دمای گرمابها ته نشین شدهاند. در بعضی مقاطع هجوم آبگون، الحالي سيليسي به سنگ باعث انحلال حواشي کربنات شده و تشکیل بافت جزیرهای را داده است (شـکل۲g). تناوب و تقاطع رگههای سیلیس- کربنات نــشانهٔ تغییـر تنـاوبی شـرایط و ماهیـت گرمـابهاسـت (شـکل۲h). لیـستونیت سیلیـسی شـمال نـایین کـه در آن بیش از ۵۰ درصد حجم سنگ را سیلیس تشکیل داده است، به لحاظ فراوانی در درجهٔ دوم اهمیت قرار دارد. زمینهٔ سنگ از سیلیس ریـز دانـه تـشکیل شـده اسـت. کـروم اسپینل تحت شرایط اکسایش که آبگون،های سیلیسی به سنگ تحمیل کردهاند، تماماً به فریت کرومیت تبدیل شدهاند. در آنالیز SEM-EDX از این سنگها در زمینهٔ سیلیسی مقادیر قابل توجهی Ag، Hg و As تسخیص داده شدند (جدول ۱).

### ژئوشيمى

نتایج تجزیدهٔ شیمیایی هارزبورژیت، سرپانتینیت و انواع لیستونیتهای شال نایین همراه با تجزیهٔ شیمیایی کربناتهای تهنشستی [۱۸] در جدول ۲ آمدهاند. در تعیین انواع لیستونیت، مهمترین پارامترها میزان SiO<sub>2</sub> و LOI در این سنگهاست. بر این اساس در لیستونیت-های کربناتی میزان SiO<sub>2</sub> پایین (در نوع منیزیتی پایین میار ز دولومیتی)، ولی به دلیا مقادیر فراوان CO<sub>2</sub> و های سیلیسی روند وارون مشاهده میشود، به طوری که میزان LOI پایین و درصد SiO بالاست. لیستونیتهای میزان LOI پایین و درصد SiO بالاست. در لیستونیتهای میزان LOI پایین و درصد SiO بالاست. در میزون در که میزان LOI پایین و درصد SiO بالاست. ایستونیتهای میزان LOI پایین و درصد SiO بالاست. ایستونیتهای میزان LOI پایین و درصد SiO بالاست. ایستونیتهای مقادار LOI حد واسط دو نوع دیگار دیده میشوند (شکل ۳). لیستونیت کربناتی نوع منیزیتی از MgO ی بالاتر و SiO<sub>2</sub> و CaO ی پایینتر نامبت به لیستونیت- لیستونیتهای شمال نایین به لحاظ کانی شناسی و بنا بر تقسیمبندی [۱۷] در سه گروه ۱ ( کربناتی)، ۲ (کربناتی – سیلیے سی) و ۳ ( سیلیے سی) قےرار مے گیرنے د. بےر اسے اس فراوان ترین نوع کانی کربناتی موجود، لیستونیت های کربناتی در شمال نایین به زیر گروههای منیزیتی و دولومیتی تقسیم میشوند. این گروه از لیستونیتها در نمونیهٔ دستی دارای سطح شکست سفید تا نخودی رنگ بوده و سطوح خشنی را تشکیل دادهاند. رخنمون لیستونیت به دلیل انحلال مواد کربناتی توپوگرافی هموار داشته و دارای حفرههای انحلالی (شکل۲۵) است. به همراه منیزیت و دولومیت، انواع دیگر کانیهای کربناتی مانند آنکریت – فریت دولومیت - کلسیت نیز در بررسی-های XRD و SEM- EDX تسشخیص داده شدهاند. از رشد کانی های کربناتی بافت های موزائیکی گرانوبلاستیک، گلولهای (شکل ۲b)، شکاف یرکن<sup>۱</sup>، نواری، گلولهای و برشی حاصل شده است. در سنگهایی كه درجـهٔ ليـستونيتي شـدن شـديد نيـست، بقايـاي اليـوين و ارتوییروکسن سریانتینیتی شده که بافت شبکهای را در سنگ به وجود آوردهاند، مشهود است. کروم اسیینل با بافت کششی آ و خرد شده به ندرت در مقاطع دیده می-شود که تنها کانی اولیه در مقاطع لیستونیتی است و نــشانهٔ ســنگ بـا خاســتگاه الترامافیـک اسـت. رگچـههـای سیلیس و بلوردان های کلسدونی در بعضی مقاطع دیده میشوند و نشان از فاز سیلیسی شدن پس از کربناتی شدن دارند. کلسیت گرمابی به صورت خودشکل در رگه-های سیلیسی که بعداً سنگ را مورد تهاجم قرار داده است، دیده میشود (شکل۲۵). رگهٔ کلسدونی شعاعی به صورت میان روزنهای میان کانی های کربناتی جای گرفته است. ليستونيت كربناتي - سيليسي كه فراوان-ترین نوع لیستونیت را در شمال نایین تشکیل داده است، از انباشت کانیهای کربنات و سیلیس به وجود آمده است. در این سنگها بقایای بافت شبکهای سرپانتین قابل منشاهده است و نیز کلریت و اکتینولیت که از دگرسانی کانی های مافیک سنگ مادر حاصل شدهاند، در این دسته از لیستونیتها حضور دارند. کروم اسپینل در

<sup>1-</sup> Open Space Filling

<sup>2-</sup> pull – apart

<sup>3-</sup> Interstitial

های نوع دولومیتی برخوردار است. در لیستونیتهای کربناتی نوع دولومیتی مقادیر CaO و MnO بالا و میزان کربناتی نوع دولومیتی مقادیر CaO و Pe<sub>2</sub>O وی سطوح کلسیت در لیستونیت کربناتی به دلیل وجود اکسیدهای منگنز است. رنگ سرخ قهوهای این سنگها به دلیل منگنز است. رنگ سرخ قهوهای این سنگها به دلیل منگنور اکسیدها یا هیدروکسیدهای آهن است. در نمودار سه تاییSiO<sub>2</sub>-Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>-CaO + MgO (شکل ۴)، لیسستونیتهای کربناتی در راستای خاط و CaO + MgO (50%)

SiO<sub>2</sub><50%) قرار می گیرند، در حالی که لیستونیتهای کربناتی – سیلیسی به قطب SiO<sub>2</sub> نزدیکتر و لیستونیتهای سیلیسی بسیار نزدیک به قطب SiO<sub>2</sub> (با بیش از ۵۰ درصد SiO<sub>2</sub>) قرار می گیرند.

لیستونیتهای کربناتی دولومیتی با بیش از ۳۰ درصد CaO نزدیکتر به قطب کلسیم قرار می گیرند. SiO<sub>2</sub>- سیلیسی در میانهٔ خط -SiO<sub>2</sub> gMgO و لیستونیتهای سیلیسی نزدیک قطب در می دیده می شوند.



شکل ۲ a) تشکیل حفرههای انحلالی در لیستونیت کربناتی. b) کربناتهای گلولهای در لیستونیت کربناتی (PPL). c) کلسیت گرمابی در رگهٔ سیلیسی (PPL). b) فریت کرومیت در لیستونیت (PPL). e) کروم اسپینل با بافت گسیخته در لیستونیت (XPL). f) دولومیت منطقهای در لیستونیت کربناتی –سیلیسی (PPL). g) بافت جزیرهای در لیستونیت سیلیسی – کربناتی (PPL). h) تقاطع رگههای کربنات و سیلیس در لیستونیت (PPL). علامت اختصاری کانیها بر اساس [۱۹]، Cal برای کلسیت، Dol برای دولومیت و Cr-sp برای کروم اسپینل است.

تيپ ليستونيت	سيليسى	سيليسى	كربناته - سيليسي	سيليسى	كزبناتە - سيليسى	كربناتە- سيليسى
SiO <sub>2</sub> (wt%)	۸۷٬۵۵	٩٧٫۴	۹۵٫۲	94,77	۸۰٬۸۴	۷۷٫۴۴
TiO <sub>2</sub>	۰,۵۴	۰,۱۷	۲۲,	•	•	• ,٣۴
$Al_2O_3$	٣,۴٧	1,44	۲٫۱۹	۲,۲۴	٣٫۴٧	٣٫۵٩
Cr <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	• ,A	۰,۲۵	۰,۱۶	b.d.	۰,۲۵	٠٫١٩
$Fe_2O_3^T$	۱٫۸۹	•	۰٫۴۵	b.d.	۲,۵۵	•,18
MnO	۰,٧٩	•,• ۴	۲,٠	b.d.	• ، ۱ ۱	۰,۱۶
MgO	۱,۰۲	•	۰٫۸۱	٠٫٩٩	<i>۶</i> ,٩٩	۶,۴۵
CaO	١,٢٧	۰,۰۱	۰,۰۶	٠٫١٩	۲,۴۸	٣٫١٩
Na <sub>2</sub> O	b.d.	b.d.	b.d.	•,٣٣	1,14	۳۵٫۲
$K_2O$	•,78	۰,۰۵	• , • Y	۰,۱۵	٠,٢	•,٣
ZnO	١,٢١	٠٫٣٢	۳۳٫	b.d.	•,74	۰٬۵۲
NiO	١/٢	۰,۱۸	۳۳,	b.d.	•,74	۸۳٫
AgO	b.d.	b.d.	b.d.	٠,٢٩	• ، ۱ ۱	•,14
$HgO_2$	b.d.	b.d.	b.d.	۱,۰۱	۰٫۹۷	۰,۹۶
$As_2S_3$	b.d.	b.d.	b.d.	<b>۰</b> ٬۶۹	<b>۲</b> ۹ رو	۸۵٫ •
total	١	۹۹٫۸۶	۱۰۰٬۰۱	١	١٠٠	<i>۹۶</i> /۹۳

جدول ۲ تجزیهٔ SEM - EDX از سیلیس و زمینه ی سیلیسی در لیستونیت شمال نایین b.d ( below detection limit ).

جدول ۲ ترکیب شیمیایی هارزبورژیت، سرپانتینیت و انواع لیستونیت در شمال نایین به روش XRF و NAA. ترکیب شیمیایی کربناتهای ته-نشستی [۱۸] برای مقایسه داده شده است. (اعداد داخل پرانتز تعداد نمونهها در میانگیناند).

تيپ سنگ	لیستونیت کربناته - سیلیسی	ليستونيت سيليسى	ليستونيت سيليسى	ليستونيت كربناته منيزيتي	متوسط سرپانتینیت (۲)	هارزبورژيت سالم	متوسط لیستونیت کربناته *منیزیتی (۲)	متوسط لیستونیت کربناته *دولومیتی (۳)	متوسط لیستونیت کربناته – سیلیسی* (۴)	متوسط لیستونیت *سیلیسی (۳)	متوسط سنگ کربناته
SiO <sub>2</sub> (wt%)	۳۷٫۸۶	۶۸٫۵۹	۷۸٫۶۳	۱۲٬۵	۳٩,٣٨	۳۹,۵۶	84,84	۲۱٬۹۵	44,14	٨۴٬۵۴	۵٫۱۳
TiO <sub>2</sub>	b.d.	b.d.	•,•٣	b.d.	۰,۰۵	•,• ٢	• ,• A	• , • <b>A</b>	۰ <sub>1</sub> .۶	•,• <b>Y</b>	•,•۶
$Al_2O_3$	۶۵٫۰	۶ <sub>۱</sub> ۶۸	٠,٩٢	۳۴٫۰	١,٣٩	۰,۶۲	۸۳٫ ۰	۲	• , <b>YY</b>	• , <b>YY</b>	۰, <b>/</b> ۷۹
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	۶٬۷۲	۱۸٫۴۷	۵٫۷۶	١,٧١	۲ <sub>/</sub> ۲۱	٩٫٣	۶,۱۲	۶٫۲۰	۵٫۶۷	۵,۰۲	۲,۴۴
MnO	٠,٠٩	b.d.	۰,۱۸	• , • ٣٣	۰,۰۹	•,17	• , • A	٠,١٢	• ,• <b>A</b>	٠٬٠٣	•,14
MgO	22/11	٠٫٩٩	٣٫٨۵	٣۶٫٨١	٣۴٫٨٩	42/9	۲۴٫۸۱	17,18	18,81	۲,۳۲	۷٫۷۹
CaO	۴,۴۳	۰,Δ٧	۴,۹۲	۰ ۵۱	۰٫۸۴	۱,۶۵	۲,۶۵	۲۴,V۴	۱۱,۲۵	۲,۱۱	47,79
K <sub>2</sub> O	۰,۰۵	۰,۱۵	•,14	۰,۰۲	٠,٠۴	•،• ۱	۶۷ ا	۵۷٬۰	۰,۵	۰,۵۲	۲۳۲
LOI	۲۷,۴۴	۶,۶۰	۵٬۰۶	47'88	۱۳٫۸۱	۵٫۵۴	۲۹ <i>٬</i> ۶۶	۳۰,۶۵	۲۰, <i>۶۶</i>	٣,۴٧	۳۵,۸۲
$MgO \ / \ SiO_2$	۱٫۵۲	۸۵٫۰	• ,• )	۰,۰۵	۲٫۹۴	٠٫٨٨	۱٬۰۸	• ۲۷٫۰	۵۵, ۰	•,٣٧	۳.,۲
As(ppm)	b.d.	187	b.d.	b.d.	b.d	۶	۴۰,۱	22/21	٩ <sub>/</sub> ۴۲	1.,87	b.d
Cr	b.d.	۵۰۲۰	۵۳۶	b.d.	b.d	3081	۳۴۳۵	۲۳۲۲,Δ	276.	۵۲۹۰	١١
Ni	۲۲۳۰	1110	b.d.	۱۵۵۰	b.d	2227	2227	1714.4	۱۵۹۰	227.	۲۰
Sr	b.d.	b.d.	b.d.	b.d.	b.d	٣	۱۸۵	474,V	۲۷۳٬۷۵	107	۶۱۰
Со	b.d.	b.d.	b.d.	b.d.	b.d	17.	۷۸٬۸۲	<i>۶</i> ٩,٧٩	۷۰٬۵۰	۵۵٬۸۸	b.d

\* قهرایی پور (۱۳۸۰)



شکل ۳ نمودار LOI بر حسب SiO<sub>2</sub> در این نمودار میتوان انواع لیستونیت را بر حسب مقادیر LOI و SiO<sub>2</sub> تمیز داد.



شکل ۴ نمودار سه تاییSiO<sub>2</sub>-Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>-CaO + MgO این نمودار میتوان لیستونیتهای کربناتی، سیلیسی و کربناتی- سیلیسی را برحسب مقدار درصد SiO<sub>2</sub>, Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>, CaO + MgO تمیز داد.



شکل۵ نمودار SiO<sub>2</sub>-CaO-MgO [۲۰] لیستونیتهای سیلیسی نزدیک قطب SiO<sub>2</sub> و لیستونیتهای کربناتی گونهٔ منیزیتی در راستای خط SiO<sub>2</sub>-MgO و نزدیک MgO قرار میگیرند. لیستونیتهای کربناتی گونهٔ دولومیتی در میانهٔ مثلث، و لیستونیتهای کربناتی – سیلیسی در میانهٔ خط MgO-SiO<sub>2</sub> قرار میگیرند.

نمودارهای افزایشی – کاهشی جانسینی هارزبورژیت برای تسکیل لیستونیت با کانی-شناسی و شیمی متفاوت مستلزم تغییر در غلظت اکسیدهای اصلی و عناصر کمیاب در سنگ است. برای محاسبهٔ لگاریتم افزایشی – کاهشی عناصر به طریق زیر عمل کردیم [۲۱].

درصـــد کاهـــشی یـــا افزایـــشی = (درصـــد ســـازنده در هارزبورژیــت ســالم/درصــد همــان ســازنده در ســـنگ دگرسان – درصد سازنده در هارزبورژیت سالم)

تجزیهٔ شیمیایی هارزبورژیت سالم و سنگهای دگرسان افیولیت شمال نایین در جدول ۲ آمدهاند. از عدد حاصل، بدون در نظر گرفتن علامت، لگاریتم گرفته و سپس با مقایسهٔ درصد سازای مورد نظر در دو سنگ نا دگرسان

(هارزبورژیت تقریباً سالم در جدول ۳) و دگرسان علامت مثبت (افزایش) یا منفی (کاهش) را قبل از عدد قرار داده و نتایج را روی نمودار نشان دادهایم (جدول ۳ و ۴ و SiO<sub>2</sub>، چنانکه در شکل ۶ مشاهده میشود، SiO<sub>2</sub>، شکل ۶). چنانکه در شکل ۶ مشاهده میشود، SiO<sub>2</sub>، نوع منیزیتی کاهش یافته است. کاهش MgO در این نوع منیزیتی کاهش یافته است. کاهش MgO در این دسته از لیستونیتها نسبت به انواع دیگر کمتر است. کاهش میزان Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> در لیستونیتهای کربناتی منیزیتی را میتوان به مقادیر کمتر کروم اسپینل در این دسته از سنگها نسبت داد. بیشترین میزان SiO<sub>2</sub> و Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> در لیستونتهای سیلیسی مشاهده میشود. در مقابل میزان MgO و IOJ در این دسته از لیستونیتها نسبت به هارزبورژیت و سرپانتینیت به شدت کاهش یافته است.

اکسید	هارزبورژیت تقریباً سالم (۱)	هارزبورژیت سرپانتینیزه (۱)	سرپانتینیت کربناته (۳)	میانگین لیستونیت تیپ کربناته منیزیتی (۳)	میانگین لیستونیت تیپ کربناته دولومیتی (۳)	میانگین لیستونیت تیپ۲ (۵)	ميانگين ليستونيت تيپ۳ (۵)
SiO <sub>2</sub> (wt%)	۳۹٬۵۶	۴۰,۴۷	۳۷٫۶	۲۳٬۵۷	۲١,٩۵	41	۷۷٬۲۵
$Al_2O_3$	•,87	۲/۳۶	٣,٠٢	۴, ۰	٢	۶۶ <sub>۱</sub> ۰	٠٫٧٩
$Fe_2O_3^T$	٩٫٣٠	۶,۹۴	۷,۰۱	٣,٩١	۶,Y	۶,۱۹	٩٫٧۵
MgO	47,9.	٣۶,٧١	۳۵٫۸۹	۳۰٬۸۱	17,18	۱٩,1۶	۲٫۴
CaO	۱,۶۵	• ,87	۰٫۸۱	۱,۵۸	26,76	۲٫۸۴	۲٬۵۳
K <sub>2</sub> O	۰,۰۱	۰,۰۲	•,•۴	• ,٣٣	۰٫۷۵	•,۲۷	۰,۲۷
LOI	۵٫۵۴	۱۲٫۸	14,49	۳۸ <sub>/</sub> ۶۶	۳۰,۶۵	۲۴٬۰۵	۵٬۰۵
Cr(ppm)	3081	۳۳۱۰	۳۳۸۰	۳۴۳۵	۵,۲۳۳۲	۲۶۸۰	۳۶۱۵٫۳
Ni	7878	۲۷۲۰	79	1910	۶ ۱۳۱۷	1910	2777

**جدول ۳** ميانگين تركيب شيمي انواع ليستونيت و سنگ منشا آنها در افيوليت شمال نايين (اعداد داخل پرانتز تعداد نمونهها در ميانگين است).

**جدول۴** لگاریتم افزایش- کاهش عناصر اصلی، کروم و نیکل در هارزبورژیت سرپانتینیده، سرپانتینیت و انواع لیستونیت نسبت به هارزبورژیت سالم افیولیت شمال نایین (ر.ک. جدول۲).

	هارزبورژیت سرپانتینیتی	متابر فيترب بتنار	ميانگين ليستونيت تيپ كربناته	ميانگين ليستونيت تيپ	ميانگين ليستونيت	<b>W</b>
تمونه د ترسان	شده	سرپانىيىيە تربىانە	منیزیتی	كربناته دولوميتى	تيپ۲	ميانكين ليستوليك ليپ ا
SiO <sub>2</sub>	۶۳٫۰	-• <sub>/</sub> ۶۹	-1,81	-1,80	۶۵/ ۰	٢
$Al_2O_3$	۲,• ۲	۲٫۵۹	- 1, <i>1</i>	۲٫۳۵	۶۸ <sub>/</sub> ۰	۱,۴
$Fe_2O_3^T$	- 1, F	$-\Upsilon/\Lambda\Delta$	- 1,YS	- ۱٫۴۵	$-1/\Delta T$	<i>۰<sub>1</sub></i> ۶۸
MgO	-1,18	-1/11	- ۱ <sub>/</sub> ۴۵	$-1/\lambda S$	-1,YF	-۲
CaO	-1/A	$-1_{/}\mathbf{Y}$	-• <i>,</i> ۶1	٣,١۵	۲,۶	١,٧
K <sub>2</sub> O	۲٫۰۴	۲٫۴۷	Ψ,Δ Ι	٣,٨٧	٣,۴٢	٣,۴
LOI	۲,۱۲	۲,۲۲	۲,YA	۲,۶۶	۲٫۵۲	<b>۹</b> - • <sub>/</sub>
Cr	-• <sub>/</sub> ٨۶	-• <sub>/</sub> YY	- • ,∆Y	$-1/\Delta F$	- 1,F	•,1
Ni	+۵۴	۱,• ۱	- 1, FT	-1/V	-1, <b>F</b> F	•,٩
کاهش	-0, r r	-Y, 1Y	- ۹, • ۳	$-\lambda_{/}$ ۲	-8,1	- <b>۲</b> /۹
افزايش	۷٫۱۳	٨,۵۶	<i>۶</i> ,۲۹	۱ ۲٫۰ ۳	٩,٩۶	۱۰,۱۸
کاهش + افزایش	١,٩١	١,٣٩	۲٫۷۴	٣٫٨٣	٣٫٨۶	۷٫۲۸



شکل۶ لگاریتم افزایش - کاهش عناصر اصلی، Cr ، LOI و Ni برای سرپانتینیت، سرپانتینیت کربناتی و انواع لیستونیت نسبت به هارزبورژیت سالم افیولیت شمال نایین (۱= سرپانتینیت ۲= سرپانتینیت کربناتی ۳= لیستونیت کربناتی منیزیتی، ۴= لیستونیت کربناتی دولومیتی، ۵= لیستونیت کربناتی – سیلیسی، ۶= لیستونیت سیلیسی).

سیلیــسی بــه ترتیــب ۲٬۰۳، ۴٬۹۶، ۳٬۳ و ۹٬۲ درصـدوزنی است. ایـن محاسـبات نـشان مـیدهنـد کـه هارزبورژیـتهـای شـمال نـایین در جریـان تبـدیل بـه سـرپانتینیت، مقـادیر زیـادی MgO، CaO از دسـت دادهانـد، در حـالی کـه فقـط افزایش مطلق عناصر اصلی در لیستونیت ۶٬۲۹ درصد وزنی برای گونهٔ کربناتی منیزیتی، ۱۲٬۰۳ درصد وزنی برای گونهٔ کربناتی دولومیتی، ۶۹٬۹۹ و ۱۹٬۹۸ درصد وزنی به ترتیب برای لیستونیتهای کربناتی-سیلیسی و سیلیسی است. کاهش عناصر در سرپانتینیت، لیستونیت کربناتی، لیستونیت کربناتی-سیلیسی و لیستونیت

افزایش نـسبی مقادیر Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> و Ni در آنها دیـده مـی-شود.

## الگوی REE در لیستونیتها

عناصر کمیاب خاکی جزء عناصری هستند که دارای کم-ترین قابلیت انحلال بوده و در طول فرایندهای هوازدگی، دگرگونی درجهٔ پایین و دگرسانی نسبتاً نامتحرکند[۲۲]. لذا الگوی REE در سنگ دگرسان میایست تقریباً مشابه سنگ خاستگاه آن باشد. متوسط غلظت عناصر کمیاب خاکی در انواع لیستونیت شمال نایین [۷] و کربناتهای ته نشستی [۱۸] در جدول ۵، متوسط

غلظتهای REE هنجار شده به کندریت و پوستهٔ قارهای فوقانی در شکل ۷ و ۸ آمدهاند. الگوی REE برای کربناتهای تهنشستی [۱۸] برای مقایسه آورده شده است. چنانکه مشاهده می شود، عناصر نادر خاکی در لیستونیتها غلظت پایین دارند. تهی شدگی عناصر نادر خاکی در لیستونیتها در مقایسه با پوستهٔ قارهای فوقانی بیشتر است. از آنجا که این سنگها از گوشته سرچشمه گرفتهاند، روند REE نسبت به کندریت نیز کمی تهی-شدگی نشان می دهد که به دلیل درجهٔ بالای ذوب بخشی سنگ خاستگاه آنهاست.

نوع سنگ REE (ppm)	لیستونیت کربناته نوع منیزیتی[۷]	لیستو.نیت کربناته نوع دولومیتی[۲]	لیستونیت کربناته - سیلیسی[۲]	لیستونیت سیلیسی[۷]	کربنات رسوبی [۱۸].
La	• /Y 1	۰,۴۴	٠٫١٩	۰٫۳۱	١
Ce Nd	۱۵ ۲۸,۵	٣,٧٣ ٣٣, <i>۶۶</i>	۲,۲ ۳۰	۲,۷۳ ۲۴	۱۱٫۵ ۴٫۷
Sm	۰,۲۷	•,1۲	٠,• ۴	٠,١۴	١٫٣
Eu	• <sub>/</sub> A \	• ،۳۵	•,1۲	•,17	•,٢
Gd	١٢,۵۵	۴,۲۷	١,٢۴	۵,۱	١٫٣
Tb	• , <b>*</b> Y	• / ٣٢	۰,۲۷	۰٫۲۵	۰,۲
Dy	<i>۰٫۴۶</i>	٠٫۴٨	<i>۰</i> ٫۴۲	۰٫۲۸	۰,۹
Tm	۷٫۸۴	• ،٣٨	۰,۳۵	• ،۵۳	۰,۰۴
Yb	۲,۱۵	١,• ٢	۰,۷۲	۰ ٫۵۹	۵, •
Lu	• , <b>v</b>	٠ <sub>/</sub> ١٩	٠,• ۴	• , • Y	۰,۲
Ce/Yb	<i>۶</i> ,۹۸	<b>٣</b> ,89	٣,٠٧	4,80	۲۳

جدول۵ متوسط REE در انواع لیستونیت افیولیت شمال نایین [۷] و کربناتهای تهنشستی [۱۸].



شحل ۷ الگوی REE در انواع لیستونیت شمال نایین هنجار شده به متوسط کندریت [۲۳] الگوی REE کربنات تهنشستی [۱۸] برای مقایسه داده شده است.



شکل ۸ الگوی REE انواع لیستونیت، هنجار شده به ترکیب پوستهٔ فوقانی از تیلور و مک لنن [۲۴]. الگوی REE کربنات تهنشستی [۱۸] برای مقایسه داده شده است.

REE همگرا لیستونیتهای کربناتی شمال نایین کماند و الگوی REE در آنها خیلی شبیه به الگوی کربناتهای تهنشستی است. به دلیل محیط احیای لیستونیت کربناتی میزان Eu در این دسته از لیستونیتها نسبت به انواع دیگر لیستونیت غنی شده است. در مقابل در محیط انواع دیگر لیستونیتهای سیلیسی میرزان Eu کاهش مییابد. از سوی دیگر میزان نابهنجاری Eu با فوگاسیتهٔ دO2 نسبت مستقیم دارد. در لیستونیتهای کربناتی که دارای مقادیر فراوان CO2 هستند، Eu نابهنجاری مثبت شدیدتری نشان میدهد. در حالی که در لیستونیتهای Eu سیلیسی که دارای پایینترین میرزان 20 هستند، Eu

#### بحث

عوامل موثر در تـشکیل لیـستونیت شـمال نـایین بـدین شـرح است:

زمین ساخت فعال: جایگیرنی سنگهای الترامافیک کف اقیانوس و در پی آن گسل خوردگی در راستای برقراری تعادل ایزوستازی [هم فشاری]، شرایط ساختاری مناسب برای نفوذ آبگونهای لیستونیت ساز را فراهم کرده است. علاوه بر این فاز کششی ترشیاری که پس از جایگیزینی افیولیت در ایران مرکزی رخ داد، سبب ایجاد شکستگی-های جدید و یا تجدید فعالیت زونهای گسلهای موجود شده است. سیستمهای درز و شکستگی به عنوان مجاری اولیهٔ نفوذ آبگونهای لیستونیت ساز عمل میکنند و یک فاکتور اولیه و لازم برای تشکیل لیستونیت به شمار می-روند. مشاهدات صحرایی نشان میدهند که دگرسانی نافذ لیستونیتی از چندین سانتیمتر تا دهها متر خارج از

کنترلهای ساختاری به درون سنگ دربرگیرنده گسترش مییابد. بنابراین علاوه بر وجود ساختارهای درزه، گسل و شکستگی، عوامل موثر دیگری در تشکیل لیستونیت نقش دارند.

دمای موثر: فعالیت های آذرین وابسته به بعد از جایگیزینی افیولیت (فعالیت های ماگماتیسم ترشیاری) در ایران مرکزی باعث افزایش درجه زمین گرمایی، گرم شدن آب های سطحی و نفوذی و در نتیجه افزایش قابلیت حلالیت آن ها شده است. لذا نقش ماگماتیسم ائوسن در تشکیل لیستونیت به عنوان موتور گرمایی بسیار اهمیت دارد.

ماهیت آبگونهای لیستونیتساز: آبگونهای سازای ليـستونيت، داراي XCO<sub>2</sub> ي بـالا هـستند. چنانكـه گفتـه شد، فعالیت ماگمایی ائوسن در ایران مرکزی باعث افزایش درجه زمین گرمایی شده است. خاستگاه احتمالی CO<sub>2</sub> را میتوان کربن ماگمایی حل شده در شارهٔ ناشی از فعالیت آذرین دانست. شارهٔ غنی از CO<sub>2</sub> تحت تاثیر انرژی زمین گرمایی زیادی در اعماق گرم شده و قابلیت حـل كنندگى آن بالا رفته و كلريدها، سولفيدها و آرسنیدها را همراه با کلسیم، منیزیم و فلزات کمیابی نظیر Cr، Ni، Sb، As، Hg، Ag و... از سنگ های حاوی اینن عناصر شیسته و از طریق زون های گسلشی و شکستگی با خود به سطوح کم فشار حمل کرده است. با توجمه بمه ايمن كمه پريمدوتيتهماي سمر پانتينيده و سرپانتینیت ها حجم گسترهای از سنگ ها را در افیولیت شمال نایین تشکیل دادهاند و این سنگها بسیار خرد شده و دگرسانند، مکان مناسبی برای نفوذ آبگون ها به شمار میروند.



شکل۹ شکل نموداری فرایند لیستونیتی شدن [۲۰].

REE نـشان دهنـدهٔ پروتولیت پریـدوتیتی با درجـهٔ ذوب بخـشی بالاست. زمـینساختی فعال و کنتـرلهای ساختاری مناسب برای انتقال آبگونهای لیستونیتساز، افزایش دمای ناشی از ماگماتیسم ائوسن در باختر منطقه را میتوان از عوامل موثر در تـشکیل لیستونیت در نظـر داشـت. خاسـتگاه CO2 ی لازم بـرای واکـنشهای ماگمایی – لیستونیتی شـدن را میتوان آبگونهای ماگمایی – متئوریک دانست.

#### قدردانی

از تحـصیلات تکمیلـی دانـشگاه اصـفهان بـرای مـساعدت در تدوین این مقاله تشکر و قدردانی میشود.

#### منابع

 Rose G., "Mineralogisch – geognostische Reise nach dem Ural, dem Altai und dem kaspischen Meere". Volume 2: "Reise nach dem sudlichen Urals und dem kaspischen Meere, Uebersicht der Mineralien und Gebirgsarten des Ural. Berlin, G. E. Reimer (Verlag der sanderschen Buchhandlung)", XV plus 606p and paltes I-V. (1873). با کاهش دما و فشار جزیی CO2، قابلیت حل شوندگی کلسیم افزایش مییابد. در این شرایط کرانههای کربنات-ها حل میشوند و سیلیس به صورت کوارتز و کلسدونی جانشین آنها میشود. بدین ترتیب بافت جزیرهای در کانیهای کربنات شکل میگیرد. آبگونهای تاخیری حاوی CO2 و SiO2 و عناصر دیگر به صورت رگهای، شکستگیهای موجود در سنگ را پر میکنند. شکل نموداری فرایند لیستونیتی شدن [۲۰] در شکل ۹ آمده است.

برداشت

سرپانتینیتهای شمال نایین در برخی بخشها تحت تاثیر آبگونهای حاوی CO<sub>2</sub>، CO<sub>2</sub> و عناصر +Ca<sub>2</sub>، Mg<sub>2+</sub> و ... به لیستونیت تبدیل شدهاند. بنابر بررسی-های صحرایی و میکروسکوپی، لیستونیتهای شمال نایین به انواع کربناتی، کربناتی- سیلیسی و سیلیسی تقسیم میشوند. لیستونیتهای کربناتی – سیلیسی فراوان ترین نوع لیستونیت در شمال ناییناند. به طور کلی همهٔ لیستونیتها شامل مقادیر کمی از عناصر نادر خاکی هستند و الگوی بهنجار شدهٔ این عناصر نسب به کندریت تقریباً مسطح است. تهی شدگی لیستونیتها از [۱۳] سعیدی م.، *مطالعهٔ پتروژنز لیستونیتها در سنگهای الترامافیک شمال نایین (ایران مرکزی)<sup>\*</sup>*، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۶) ۱۲۰صفحه.
 [۱۴] نقرهئیان م.، مکی زاده م. ع.، شرافت ش.، *پتروگرافی و ژئوشیمی لیستونیتها در مجموعههای افیولیتی ایران مرکزی<sup>\*</sup>*، گزارش پایانی طرح پژوهشی، دانشگاه اصفهان، (۱۳۷۷) ۶۶ صفحه.

[15] Emami M. H., Sadegi M. M., Omrani S. J., *"Magmatic Map of Iran*," Scale 1.1,000,000, Geological Survey of Iran. (1993).

[۱۶] علاییمهابادی س.، فودازی م.، *"نقشهٔ زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ نایین"*، سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی-کشور (۱۳۸۳)

[17] Aydal s., "Gold – bearing listwaenites in the Arac Massif, Kastamonu, Turkey, Terra Nova", vol. 2 No. 1. 1990, Pp. 43-51.

[18] Turekian K. K., Wedepohl K. W., "Distribution of the elements in some major units of the earths crust", Geological Society of America Bulletin, 72, (1961) 175 192.

[19] Kretz R, "Symbols for rock-forming minerals", American Mineralogists, v. 68, (1983) p. 277-279.

[20] Nasir S., Al Sayigh A.R., Al Harthy A., Al-Khirbash S., Al- Jaaid O., Musllam A. A., Al Mishwat A., Saidi S., Al- Bu, *Mineralogical and Geological characterization of listwaenite from the Semail ophiolite*, Oman, Chemie der Erde-Geochemistry, Article in press.

[۲۱] زرین کوب م. ح.، امینی ص.، آفتابی ع.، کریم پور م. ح.، *"کانی-شناسی، زمینشیمی، موقعیت ساختمانی و ارائهی مدل ژنتیکی برای لیستونیتهای خاور ایران* ، مجلهٔ بلورشناسی و کانیشناسی ایران، سال سیزدهم، شمارهٔ ۲، (۱۳۸۴) ۲۷۸–۳۶۳.

[۲۲] رولینسون ه. ر.، *"کاربرد دادههای ژئوشیمیایی: ارزیابی، نمایش، تفسیر"*، ۱۳۸۱، نمایش، تفسیر"، ترجمهی علی رضا کریم زادهی ثمرین، ۱۳۸۱، چاپ و انتشارات دانشگاه تبریز، (۱۳۸۴) ۵۵۷ صفحه. [2] Buisson G., M. Leblanc, "Gold in carbonatized ultramafic rocks from ophiolite complexes", Economic Geology, 80, (1983) 2026-2029.

[3] Henderson F. B., "Hydrothermal alteration and ore deposition in serpentinite- type mercury deposites", Economic Geology, 64(1969) 489-499.
[4] Davoudzadeh M., "Geology and Petrography of the area north of Nain Central Iran", Geological Survey of Iran, Report No.14. (1972) 89p.

[۵] جباری ع.، *"زمین شناسی و پترولوژی افیولیت های شمال نائین"*، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۷۶) ۱۶۲ صفحه.

[۶] منوچهری ش.، *"بررسی پتروگرافی و پترولوژی افیولیتهای شمال نائین* ، پایاننامه کارشناسی ارشد، دانشگاه شهید بهشتی تهران، (۱۳۷۶) ۱۹۰ صفحه.

[٧] قهراییپور م.، *پترولوژی فرایندهای لیستونیتی شدن در افیولیت ملانژ شمال نایین*، پایاننامهٔ کارشناسی ارشد، دانشگاه تربیت معلم، (۱۳۸۰) ۱۵۴ صفحه

[۸] رحمانی ف.، *"پترولوژی دایکهای صفحهای افیولیت نایین(ایران مرکزی)"*، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان (۱۳۸۰)، ۱۲۷صفحه.

[۹] رضایی ز.، *"مطالعه پترولوژی پلاژیوگرانیتها و سنگهای وابسته در افیولیت نائین (ایران مرکزی)"*، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۵) ۱۳۹صفحه..

[۱۰] پیرنیا نایینی ت.، *پترولوژی پریدوتیتهای گوشتهی افیولیت نایین (استان اصفهان)*، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۶) ۱۹۱ صفحه.

[۱۱] شیردشت زاده ن.، *پټرولوژی سنگهای دگرگونی افیولیت نایین (استان اصفهان)*، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۶) ۱۹۲ صفحه.

[۱۲] فلاحتی س.، *"بررسی کانیشناسی و سنگشناسی رودنژیتهای مرتبط با افیولیت نایین* ٌ، پایان نامهی کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۶) ۱۲۹صفحه.

composition and evolutions of the continental crust: rare earth element evidence from sedimentary rocks," Phil. Trans. R. Soc., (1981) A 301381 – 399.

[23] Taylor S. R., Mc Lennan S. M., *The continental crust: its composition and evolution*, Blackwell, Oxford (1985).

[24] Taylor S. R., Mc Lennan S. M., The