

Chemical composition of amphiboles in metamorphic rocks of ophiolitic complex of Eastern Birjand: confirming of pressure-temperature evolution of these rocks

S. Amini¹, G. Fotoohi-Rad²

1- Department of Geology, Faculty of Sciences, Tehran Teacher Training University, Tehran, Iran.

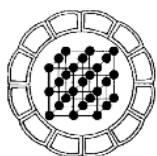
2- Department of Mining Exploration, Faculty of Engineering, Birjand University, Birjand, Iran

E- mail: gfotohi@yahoo.com

(Received: 29/4/2004, received in revised form: 9/1/2005)

Abstract: Eastern Birjand ophiolitic complex consist of different rock types of a complete ophiolitic sequence. Three groups of amphiboles which exist in metabasites of this ophiolitic complex are of: calcic amphiboles, such as actinolite-tremolite and magnesio-hornblende; calcic-sodic amphiboles, e.g. vinchite and barroisite; and sodic-amphiboles, e.g., glaucophane, magnesio-riebeckite and ferro-glaucophane. Petrographic studies, geothermobarometry results and composition of minerals, especially amphiboles in mineral assemblage of different metamorphic rocks clearly indicate pressure-temperature variations of metabasites within different evolutionary stages. This indicates that subduction and subsequent thrusting are occurred in the studied area.

Keywords: *Ophiolitic complex, Metabasite, Subduction and Obduction, Amphibole, Geothermobarometry, Birjand.*



ترکیب شیمیایی آمفیبولها در سنگهای دگرگون مجموعه افیولیتی شرق بیرجند و تأیید سیر تکاملی فشار و دمای این سنگها

صدرالدین امینی^۱، غلامرضا فتوحی راد^۲

۱- گروه زمین شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه تربیت معلم تهران،

۲- گروه مهندسی اکتشاف معدن، دانشکده مهندسی تکنولوژی، دانشگاه بیرجند

پست الکترونیکی: gfotohi@yahoo.com

(دریافت مقاله ۸۳/۲/۹ ، دریافت نسخه نهایی ۸۳/۱۰/۱۹)

چکیده: مجموعه افیولیتی شرق بیرجند شامل سنگهای مختلف یک توالی افیولیتی کامل است. سه گروه از آمفیبولها در متابازیت‌های این مجموعه افیولیتی وجود دارند که عبارتند از: آمفیبولهای کلسیک مانند اکتینولیت - ترمولیت و منیزیهورنبلند، آمفیبولهای کلسیک - سدیک مانند وینچیت و باروئیزیت، و نیز آمفیبولهای سدیک مانند گلوکوفان، منیزو ریبکیت و فروگلوکوفان. مطالعات سنگ‌شناختی، نتایج ژئوترموبارومتري و ترکیب کانیها مخصوصاً آمفیبولها و به ویژه تغییرات ترکیب شیمیایی آمفیبولهای مذکور در مجموعه کانیایی رخساره-های مختلف دگرگونی در متابازیت‌های مختلف و گاه در یک متابازیت، و یا به عبارت بهتر تغییرات ترکیب آمفیبول در هر تک نمونه از متابازیت‌ها از مرکز به حاشیه یا بر عکس، به روشنی حاکی از تغییرات فشار - دمای متابازیت‌ها در مراحل تکاملی مختلف و نشان‌دهنده فرایند فرورانش و راندگی اعمال شده در منطقه مورد مطالعه در شرق ایران است.

واژه‌های کلیدی: مجموعه افیولیتی، متابازیت، فرورانش و راندگی، آمفیبول، ژئوترموبارومتري، بیرجند.

مقدمه و زمین شناسی منطقه

مجموعه افیولیتی مورد نظر، در فاصله ۱۲۰ تا ۱۳۰ کیلومتری شرق بیرجند در چهارگوش گزیک و شاهرخت [۱ و ۲] واقع شده است. افیولیت مذکور در حقیقت شرقی‌ترین بخش افیولیت‌های شرق ایران است که در زون ساختاری جوش خورده سیستان واقع شده است (شکل ۱). این زون ساختاری، یک حوضه فلیشی - ملانژی شدیداً چین خورده و گسلیده است که در حقیقت بین دو بلوک قاره‌ای هلمند (افغان) و لوت واقع شده و آنها را به هم پیوند داده است [۴]. بر اساس تعیین سن مطلق به روش ^{39}Ar - ^{40}Ar که روی سنگ‌های دگرگونی انجام شده است [۵]، سن وقوع فرایندهای دگرگونی در سنگ‌های دربردارنده آمفیبولها از والانزین تا بارمین در کرتاسه زیرین متغیر است. این سن در حقیقت زمان فرورانش و آغاز جایگیری افیولیت منطقه را نشان می‌دهد. بر اساس سن میکروفسیل‌های موجود در سنگهای کربناته همراه و سنگهای کربناته روی این افیولیت، سن جایگیری نهایی این مجموعه افیولیتی که طی برخورد دوصفحه بلوک لوت و هلمند صورت گرفته است، کرتاسه پسین (کامپاین - ماستریشین تا پالئوژن) بوده و روند کلی این راندگی شمال شرق جنوب‌غرب است. با عنایت به سن فرایندهای دگرگونی که در بالا عنوان شد، سن تبلور و تشکیل سنگهای آذرین اولیه مجموعه افیولیتی ژوراسیک پسین - کرتاسه زیرین بوده است [۵]. شکل ۲ نقشه زمین شناسی ساده شده‌ای از منطقه مورد مطالعه را نشان می‌دهد.

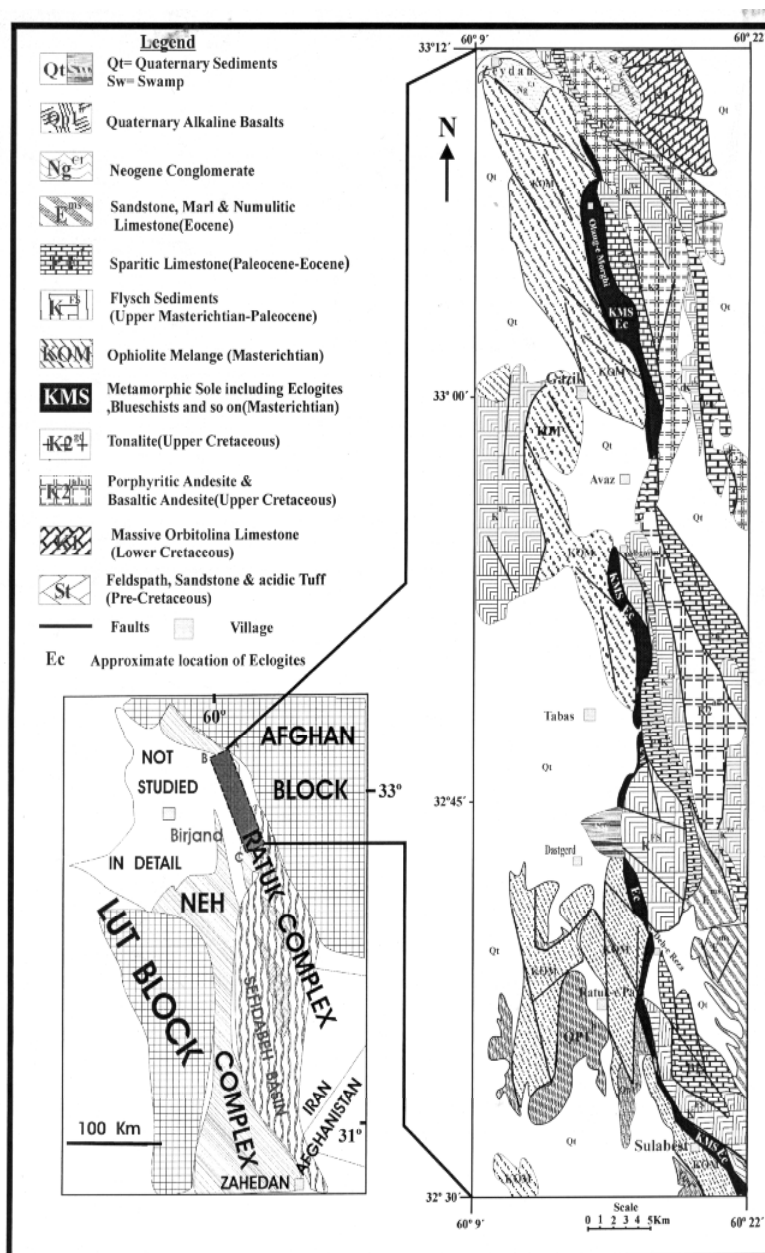
روش مطالعه

در این بررسی، پس از مطالعات و نمونه‌برداریهای صحرائی، آمفیبولهای نمونه‌های متابازیت در گروه علوم زمین دانشگاه منچستر انگلستان مورد آنالیز میکروپروب قرار گرفتند. آنالیزها با دستگاه الکترون پروب میکروآنالیزور (EPMA) انجام شده است. دستگاه الکترون میکروپروب مورد استفاده در این تحقیق یک دستگاه ژئواسکن ساخت کمبریج بوده که متصل به دستگاه QX-2000 ساخت آکسفورد است و آنالیزها به روش انرژی دیسپرسیو اسپکترومتری (EDS) پرتو X انجام شده است. پروب با یک ولتاژ شتاب دهنده ۱۵ kV با زمان ۴۰ ثانیه برای هر آنالیز انجام شده که پیش از آن تصحیح خودکار ZAF با استفاده از نرم افزار اتصالی ZAF4/FLS انجام شده است. ژئواسکن نتایج دقیقی با گستره‌ای در حدود ۰/۲ درصد وزنی می‌دهد. برای تصحیح Fe^{3+} از معادله دروپ [۶] استفاده شده است.

سنگ‌شناسی متابازیت‌ها

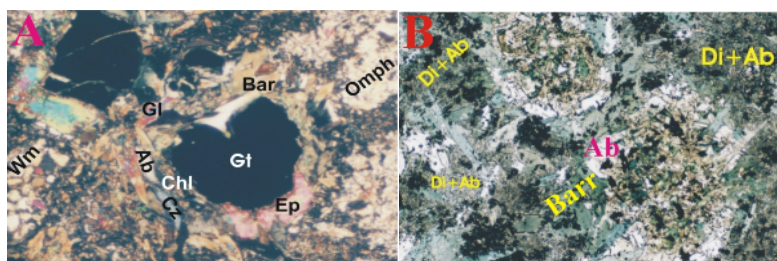
متابازیت‌های حاوی آمفیبول در منطقه مورد مطالعه بسیار متنوع‌اند و از انواع مختلفی تشکیل شده‌اند که پرهنیت - اکتینولیت شیست‌ها (متادیاها)، شیست‌های سبز، اپیدوت آمفیولیت‌ها، بلوشیست‌ها و گارنت بلوشیست‌ها، اکلوزیت‌های اپیدوت آمفیولیتی شده و اکلوزیت‌ها از

مهمترین آنها هستند. در این مقاله تنها سنگ‌شناسی اکلوژیت‌ها و اپیدوت آمفیبولیت‌ها مورد بحث قرار گرفته است.

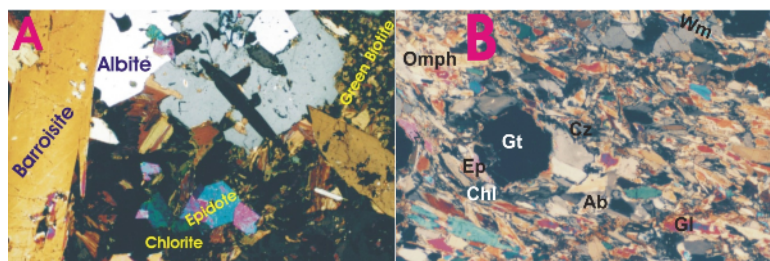


شکل ۱ نقشه زمین‌شناسی ساده شده‌ای از منطقه مورد مطالعه و موقعیت منطقه مورد مطالعه در زون جوش خورده سیستان که با چهارضلعی ABCD مشخص شده است (زون جوش خورده سیستان: اقتباس از تیرول و همکاران [۳] که مجدداً رسم شده است).

در مقطع نازک یکی از اپیدوت آمفیبولیت‌ها، مجموعه کانیایی آلبیت + اپیدوت + باروئیزیت - وینچیت + زوئیزیت + بیوتیت + آپاتیت، اکسیدهای آهن و سایر کانیهای اوپک به عنوان کانیهای فرعی مشاهده می‌شود که نشان‌دهنده رخساره اپیدوت آمفیبولیت متبازیتهاست (شکل ۳- A). در مقاطع نازک اکلوزیت‌های توده‌ای، کانیهای پیروپ + امفاسیت + گلوکوفان - کروسیت + باروئیزیت + میکای سفید (پاراگونیت - فنزیت - مسکویت) + روتیل $\pm$ کوارتز + کلریت + اپیدوت + کلینوزوئیزیت + زوئیزیت + آلبیت $\pm$ دیوپسید + اسفن، کانیهای اوپک (پیریت و کالکوپیریت) و اکسیدهای آهن به عنوان کانیهای فرعی وجود دارد (شکل ۲- A). در حاشیه تعدادی از گارنت‌ها آمفیبول، کلریت، اپیدوت، آلبیت و بیوتیت به صورت محصولات دگرگونی پسروده مشاهده می‌شوند که یک بافت کرونا ایجاد کرده‌اند (شکل ۲- B). رشد درهمی از آلبیت و دیوپسید در این نوع سنگ‌ها شاهی بر واکنش امفاسیت + کوارتز پیش از دگرگونی پسروده فوق‌الذکر در این سنگ‌هاست (شکل ۲- B). این واکنش نشانه کاهش فشار بی‌دررو این سنگ‌ها پیش از دگرگونی پسروده مذکور است [۳، ۷ و ۸].



شکل ۲ (A) گارنت و امفاسیت (مجموعه کانیایی اولیه رخساره اکلوزیت) و نیز آمفیبول، کلریت، آلبیت و اپیدوت در حاشیه گارنت‌ها که نشانه دگرگونی پسروده اکلوزیت توده ای سولاست به رخساره آمفیبولیت است (XPL, 80X). (B) رشد درهم دیوپسید و آلبیت در نقاط به رنگ سبز خاکستری (NPL, 40X).



شکل ۳ (A) بیوتیت سبز، آلبیت، اپیدوت و بلور کشیده زیبای باروئیزیت در تصویر میکروسکوپی اپیدوت آمفیبولیت سولاست (XPL, 25X). (B) بافت پورفایروبلاستیکی و حضور گارنت و امفاسیت در اکلوزیت دارای شیسستوزیه دمدمه (XPL, 20X).

در مقاطع میکروسکوپیکی اکلوزیت های دارای شلیستوزیته، کانیهای امفاسیت + گارنت + باروئیزیت - وینچیت + باروئیزیت + گلوکوفان - منیزوریبیکیت + کوارتز + مسکویت + پاراگونیت + فنجیت + روتیل + اپیدوت + کلینوزوئیزیت $\pm$ زوئیزیت + آپاتیت، اسفن، اکسیدهای آهن و سایر کانیهای اوپک مشاهده می شود. دگرگونی پسروده به رخساره اپیدوت آمفیبولیت مشابه سنگ موجود در این نمونه نیز مشاهده می شود (شکل ۳- B). این سنگها در مواردی به رخساره شلیست آبی تحول یافته اند. وجود گلوکوفان - منیزوریبیکیت و آلبیت خالص ثانویه می تواند دلیلی بر این رخداد باشد.

ترکیب شیمیایی آمفیبولها و بحث و بررسی

به دلیل فراوانی آنالیزهای آمفیبولها و در نتیجه جلوگیری از حجیم شدن این نوشته، نتایج آنالیزهای الکترون میکروپروب آمفیبولها در سنگ های منطقه مورد مطالعه تنها به صورت میانگین آنالیزها در هر مورد در جداول ۱، ۲ و ۳ ارائه شده اند. نتایج کامل آنالیزهای الکترون میکروپروب آمفیبولهایی که در این تحقیق بررسی شده اند در مرجع [۵] آمده است.

جدول ۱ میانگین نتایج تجزیه الکترون میکروپروب آمفیبولهای کلسیک - سدیک و سدیک در اکلوزیتها و اکلوزیتهای اپیدوت آمفیبولیتی شده منطقه مورد مطالعه.

Sample No Oxides/Min.	D3a am-ave	D3a gl-ave	F3(Mg-Core) gl-ave	F3(Fe-rim) gl-ave	FGE3 am-	F2 am-ave	F2a am--ave
SiO ₂	۴۹٫۷۴	۵۸٫۶۹	۵۹٫۴۰	۵۷٫۷۱	۵۳٫۵۰	۵۱٫۶۷	۵۱٫۳۴
TiO ₂	۰٫۰۱	۰٫۰۲	۰٫۰۵	۰٫۰۲	۰٫۰۳	۰٫۰۱	۰٫۰۳
Al ₂ O ₃	۸٫۰۴	۱۱٫۱۸	۱۱٫۳۹	۱۰٫۷۸	۶٫۱۱	۶٫۵۱	۷٫۸۲
Cr ₂ O ₃	۰٫۰۱	۰٫۰۲	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۳	۰٫۰۲	۰٫۰۱
Fe ₂ O ₃	۳٫۴۲	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۱۰	۲٫۶۲	۱٫۱۶
FeO	۱۰٫۰۵	۶٫۲۱	۵٫۲۶	۹٫۱۵	۹٫۶۹	۹٫۲۲	۱۲٫۰۵
MnO	۰٫۰۹	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۳	۰٫۰۲	۰٫۰۲
MgO	۱۲٫۴۸	۱۱٫۵۶	۱۲٫۶۰	۱۰٫۱۹	۱۴٫۱۹	۱۳٫۷۳	۱۲٫۱۸
CaO	۹٫۱۳	۰٫۵۵	۰٫۴۶	۰٫۷۰	۹٫۹۷	۹٫۴۳	۸٫۶۶
Na ₂ O	۲٫۸۵	۶٫۹۷	۷٫۴۴	۶٫۸۹	۲٫۰۰	۲٫۳۲	۳٫۲۱
K ₂ O	۰٫۰۸	۰٫۰۱	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۲	۰٫۰۸
Total	۹۵٫۹۱	۹۵٫۲۱	۹۶٫۶۱	۹۵٫۴۵	۹۵٫۶۷	۹۵٫۵۸	۹۶٫۵۶
Formula	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)
Si	۷٫۲۷	۸٫۰۸	۸٫۰۴	۸٫۰۶	۷٫۷۲	۷٫۵۰	۷٫۴۹
Ti	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰
Al	۱٫۳۹	۱٫۸۲	۱٫۸۲	۱٫۷۷	۱٫۰۴	۱٫۱۲	۱٫۳۵
Cr	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰
Fe ³⁺	۰٫۳۸	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۲۹	۰٫۰۴
Fe ²⁺	۱٫۲۳	۰٫۷۲	۰٫۶۰	۱٫۰۷	۱٫۱۷	۱٫۱۲	۱٫۴۸
Mn	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰
Mg	۲٫۷۲	۲٫۳۷	۲٫۵۴	۲٫۱۲	۳٫۰۵	۲٫۹۷	۲٫۶۴
Ca	۱٫۴۳	۰٫۰۸	۰٫۰۷	۰٫۱۱	۱٫۵۴	۱٫۴۷	۱٫۳۵
Na	۰٫۸۱	۱٫۸۶	۱٫۹۵	۱٫۸۶	۱٫۵۶	۰٫۶۵	۰٫۹۱
K	۰٫۰۲	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۲
Total	۱۵٫۲۶	۱۴٫۹۴	۱۵٫۰۲	۱۴٫۹۹	۱۵٫۱۱	۱۵٫۱۲	۱۵٫۲۸

جدول ۲ میانگین نتایج تجزیه الکترون میکروپروب آمفیبولهای کلسیک - سدیک و کلسیک در اکلوزیت ها و سایر متابازیت های منطقه مورد مطالعه.

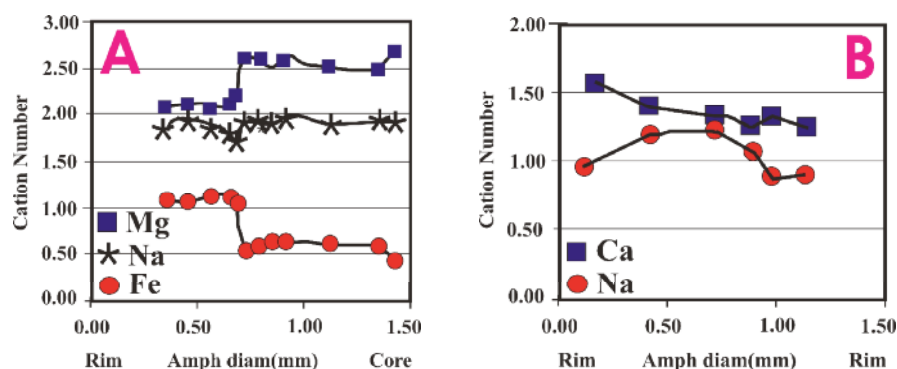
Sample No Oxides/Min	SF3 am-ave	TDF26 am-ave	E6 act-ave	FJ11 tre-ave	NSF4 act-ave	SF22 am-ave	F3 am-ave
SiO ₂	۵۳٫۰۴	۴۷٫۲۱	۵۴٫۴۲	۵۵٫۷۶	۵۳٫۳۳	۴۶٫۲۵	۵۰٫۱۰
TiO ₂	۰٫۰۱	۰٫۱۵	۰٫۰۰	۰٫۱۶	۰٫۲۸	۰٫۱۰	۰٫۰۳
Al ₂ O ₃	۵٫۱۱	۹٫۴۲	۱٫۸۶	۲٫۰۲	۲٫۷۳	۱۱٫۶۳	۹٫۱۲
Cr ₂ O ₃	۰٫۰۱	۰٫۰۱	۰٫۰۶	۰٫۱۲	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۰
Fe ₂ O ₃	۵٫۴۷	۵٫۷۹	۰٫۰۰	۲٫۳۳	۰٫۰۰	۳٫۸۴	۳٫۲۰
FeO	۷٫۶۱	۱۰٫۶۴	۱۱٫۹۰	۴٫۰۰	۱۶٫۱۰	۱۱٫۱۲	۹٫۴۲
MnO	۰٫۱۹	۰٫۱۱	۰٫۰۵	۰٫۰۱	۰٫۳۴	۰٫۱۱	۰٫۰۲
MgO	۱۳٫۷۸	۱۰٫۴۷	۱۵٫۶۲	۱۹٫۷۶	۱۰٫۷۸	۱۰٫۲۷	۱۱٫۹۸
CaO	۸٫۲۷	۸٫۲۳	۱۰٫۷۶	۱۲٫۵۷	۱۰٫۷۳	۸٫۵۵	۷٫۷۷
Na ₂ O	۲٫۵۱	۳٫۳۲	۰٫۸۷	۰٫۰۲	۱٫۰۳	۳٫۶۱	۳٫۵۴
K ₂ O	۰٫۰۲	۰٫۲۱	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۱۹	۰٫۰۴
Total	۹۶٫۰۳	۹۵٫۵۵	۹۵٫۵۴	۹۶٫۷۴	۹۵٫۳۱	۹۵٫۶۹	۹۵٫۲۲
Formula	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)	۲۳(O)
Si	۷٫۶۴	۷٫۰۲	۷٫۹۳	۷٫۸۰	۷٫۹۵	۶٫۸۶	۷٫۳۱
Ti	۰٫۰۰	۰٫۰۲	۰٫۰۰	۰٫۰۲	۰٫۰۳	۰٫۰۱	۰٫۰۰
Al	۰٫۸۷	۱٫۶۵	۰٫۳۲	۰٫۳۳	۰٫۴۸	۲٫۰۴	۱٫۵۷
Cr	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰
Fe ³⁺	۰٫۵۹	۰٫۶۵	۰٫۰۰	۰٫۲۵	۰٫۰۰	۰٫۴۳	۰٫۳۵
Fe ²⁺	۰٫۹۲	۱٫۳۲	۱٫۴۵	۰٫۴۷	۲٫۰۱	۱٫۳۸	۱٫۱۵
Mn	۰٫۰۲	۰٫۰۱	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۴	۰٫۰۱	۰٫۰۰
Mg	۲٫۹۶	۲٫۳۲	۳٫۳۹	۴٫۱۲	۲٫۴۰	۲٫۲۷	۲٫۶۱
Ca	۲٫۲۸	۱٫۳۱	۱٫۶۸	۱٫۸۸	۱٫۷۲	۱٫۳۶	۱٫۲۲
Na	۰٫۷۰	۰٫۹۶	۰٫۲۵	۰٫۰۰	۲٫۲۹	۱٫۰۴	۱٫۰۰
K	۰٫۰۰	۰٫۰۴	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۱٫۰۴	۰٫۰۱
Total	۱۴٫۹۸	۱۵٫۳۱	۱۵٫۰۳	۱۴٫۸۹	۱۴٫۹۲	۱۵٫۴۴	۱۵٫۲۳

آمفیبولها در متابازیت‌های مختلف افیولیت منطقه مورد مطالعه بنا بر رده‌بندی لیک و دیگران [۹]، در سه گروه آمفیبولهای کلسیک، کلسیک - سدیک و سدیک قرار می‌گیرند. اکتینولیت، فرواکتینولیت، ترمولیت و منیزیهورنبلند از آمفیبولهای کلسیک، باروئیزیت، فروباروئیزیت، وینچیت و فرو وینچیت از آمفیبولهای کلسیک - سدیک و گلوکوفان، منیزوریبیکیت و فروگلوکوفان از آمفیبولهای سدیک با رده‌بندی فوق‌الذکر همخوانی دارند. آمفیبولهای نوع اول (کلسیک) غالباً حاصل دگرگونی پیش‌رونده و تشکیل متابازیت‌های رخساره شایست سبز، اپیدوت آمفیبولیت و گاه آمفیبولیت هستند. آمفیبولهای نوع دوم (کلسیک - سدیک) حاصل دگرگونی پس‌رونده اکلوزیت‌ها به بخش فشار بالاتر رخساره اپیدوت آمفیبولیت تعلق دارند. در حقیقت این آمفیبولها در شرایط میانی رخساره با فشار بالای اکلوزیت و رخساره با فشار متوسط تا پایین اپیدوت آمفیبولیت تشکیل می‌شوند و گاه شاخص رخساره اپیدوت بلوشیست هستند.

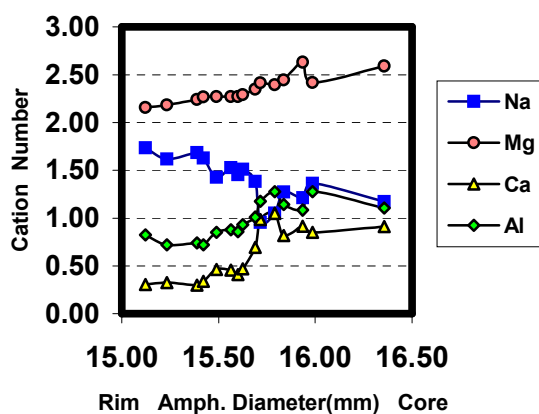
جدول ۳ میانگین نتایج تجزیه الکترون میکروپروب آمفیبولهای سدیک در شیست های آبی منطقه مورد مطالعه

Sample No Oxides/Min	E7 gl-ave	FSD8a am-ave	FSD8a gl-ave	GOF5(rim) am-ave	GOF5(med) am-ave	G0F5(Core) am-ave
SiO ₂	۵۶٫۵۷	۵۱٫۴۹	۵۷٫۸۲	۵۵٫۳۳	۵۴٫۲۶	۵۱٫۱۱
TiO ₂	۰٫۰۳	۰٫۰۲	۰٫۰۳	۰٫۰۳	۰٫۰۵	۰٫۰۰
Al ₂ O ₃	۲٫۱۲	۷٫۴۵	۱۱٫۳۵	۴٫۴۰	۵٫۱۷	۷٫۲۵
Cr ₂ O ₃	۰٫۰۰	۰٫۰۳	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۱
Fe ₂ O ₃	۸٫۶۵	۳٫۱۲	۰٫۰۰	۸٫۵۸	۹٫۳۷	۷٫۳۵
FeO	۱۱٫۱۴	۹٫۰۹	۸٫۸۵	۸٫۷۳	۷٫۶۰	۸٫۲۴
MnO	۰٫۱۴	۰٫۰۱	۰٫۰۱	۰٫۳۲	۰٫۳۴	۰٫۳۸
MgO	۹٫۷۰	۱۳٫۲۰	۹٫۹۱	۱۰٫۲۶	۱۰٫۵۵	۱۱٫۳۷
CaO	۲٫۲۳	۹٫۴۷	۰٫۶۴	۲٫۰۴	۲٫۹۰	۶٫۰۱
Na ₂ O	۵٫۲۹	۲٫۰۲	۶٫۷۹	۵٫۹۴	۵٫۲۷	۴٫۲۶
K ₂ O	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۴	۰٫۰۱	۰٫۰۱	۰٫۰۱
Total	۹۶٫۸۷	۹۵٫۸۸	۹۵٫۴۵	۹۵٫۶۳	۹۵٫۵۲	۵۹٫۹۹
Formula	۲۲(O)	۲۲(O)	۲۲(O)	۲۲(O)	۲۲(O)	۲۲(O)
Si	۸٫۲۷	۷٫۴۴	۸٫۰۵	۸٫۰۱	۷٫۸۵	۷٫۴۴
Ti	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۰
Al	۰٫۳۶	۱٫۲۷	۱٫۸۶	۰٫۷۵	۰٫۸۸	۱٫۲۵
Cr	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰
Fe ³⁺	۰٫۹۴	۰٫۳۴	۰٫۰۰	۰٫۹۳	۱٫۰۲	۰٫۸۱
Fe ²⁺	۱٫۳۴	۱٫۱۰	۱٫۰۳	۱٫۰۶	۰٫۹۲	۱٫۰۰
Mn	۰٫۰۲	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۴	۰٫۰۴	۰٫۰۵
Mg	۲٫۰۸	۲٫۸۴	۲٫۰۶	۲٫۲۱	۲٫۲۸	۲٫۴۶
Ca	۰٫۳۴	۱٫۴۷	۰٫۱۰	۰٫۳۲	۰٫۴۵	۰٫۹۴
Na	۱٫۴۸	۱٫۵۷	۱٫۸۳	۱٫۶۷	۱٫۴۸	۱٫۲۰
K	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۱	۰٫۰۰	۰٫۰۰	۰٫۰۰
Total	۱۴٫۸۲	۱۵٫۰۳	۱۴٫۹۴	۱۴٫۹۹	۱۴٫۹۳	۱۵٫۱۴

بعضی از انواع این آمفیبولها منطقه‌بندی مشخصی را نشان می‌دهند که معمولاً در مرکز غنی از منیزیم و در حاشیه غنی‌تر از آهن هستند (شکل ۴- A). همچنین این آمفیبولها در مرکز غنی‌تر از سدیم و در حاشیه‌ها از سدیم فقیرترند (شکل ۴- B). این منطقه‌بندی می‌تواند نشان‌دهنده تبلورشان حین بالآمدن سنگ دربرگیرنده آنها باشد. آمفیبولهای نوع سوم (سدیک) محصولات دگرگونی پیشرونده به رخساره بلویشست (گلوکوفان شیست) و یا حاصل دگرگونی پسرونده اکلوزیت‌ها به رخساره شیست آبی هستند. آمفیبولهای سدیک منطقه‌بندی شیمیایی مشخصی نشان می‌دهند که در مرکز غنی‌تر از آلومینیوم، کلسیم و منیزیم و در حاشیه غنی‌تر از سدیم هستند (شکل ۵). این وضعیت می‌تواند مؤید افزایش تدریجی فشار ضمن بلوری‌شدن و رشد آنها طی مرحله فروانش باشد. در چند مورد این آمفیبولها با کانیهای اوج دگرگونی رخساره اکلوزیت در تعادلند که در این صورت همزمان با بلوری‌شدن کانیهای تعادلی رخساره اکلوزیت تشکیل شده‌اند. مجموعه کانیهای در حال تعادل در اوج دگرگونی اکلوزیت‌های مذکور عبارتند از: امفاسیت+ گارنت+ گلوکوفان+ میکای سفید.



شکل ۴ (A) رده‌بندی آمفیبولهای کلسیک - سدیک در اکلوژیت توده‌ای سولابست (SF22). (B) تغییرات کاتیونهای آهن و منیزیم در آمفیبولهای کلسیک - سدیک نمونه اکلوژیت توده‌ای گزیک (F3).



شکل ۵ نمودار تغییرات کاتیونها در آمفیبولهای سدیک نمونه گارنت گلوکوفان شیست گزیک (GOF5).

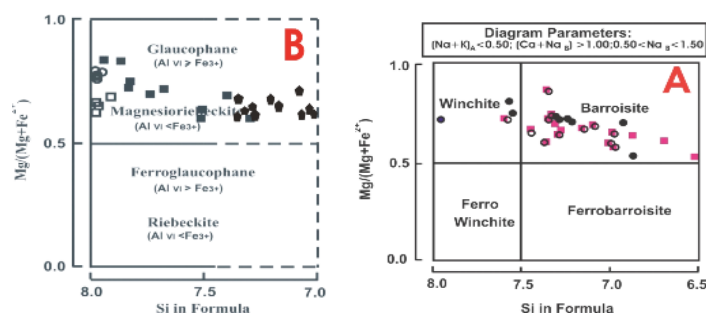
همراهی گلوکوفان با امفاسیت در حال تعادل را پژوهشگران مختلفی از نقاط گوناگون جهان نیز در اوج رخساره اکلوژیت گزارش کرده‌اند (به عنوان مثال [۵، ۱۰ تا ۱۲]). هلند [۱۳] معتقد است که فشار آب بالا در محیط تبلور اکلوژیت‌های Tauern Window باعث شده است که مجموعه کانیایی گارنت+امفاسیت+کیانیت+کوارتز+گلوکوفان+تالک+پاراگونیت+دولومیت+روتیل+پیریت در این اکلوژیت‌ها به صورت تعادلی تشکیل شود. همراهی سالت سدیک به صورت تعادلی با مجموعه کانیایی آل بیت+اپیدوت+بیوتیت+هورنبلند در سنگهای دگرگون Tauern Window توسط دروپ [۱۴] نیز گزارش شده است. بنابراین، در شرایط فشار آب بالا، امکان حضور گلوکوفان و امفاسیت به صورت تعادلی با سایر کانیهای مجموعه کانیایی رخساره اکلوژیت وجود دارد.

شکل ۴ نشان می‌دهد که ترکیب شیمیایی بلورهای آمفیبول کلسیک - سدیک موجود در اکلوزیت توده ای سولا بست (SF22) و گزیک (F3) منطقه‌بندی مشخصی دارد که در مرکز غنی از سدیم و یا حتی در بعضی بلورها کاملاً سدیک و در حاشیه از کلسیم غنی‌تر است. این منطقه‌بندی شاهدهی بر کاهش تدریجی فشار ضمن رشد بلور آمفیبول و در نتیجه دلیلی مطمئن بر بالا آمدن متابازیت همراه است.

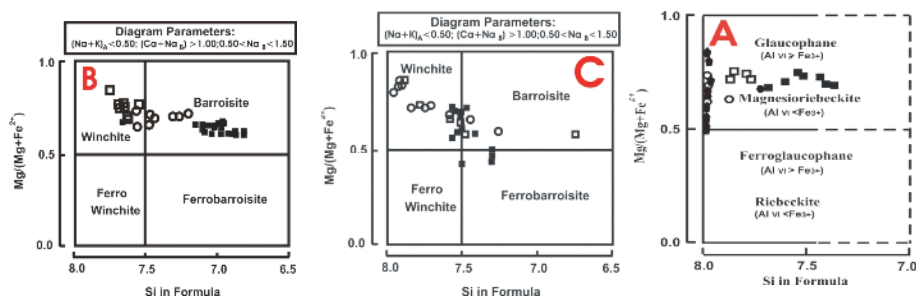
بنابر شکل A-۶ آمفیبولهای کلسیک - سدیک در اکلوزیت‌های منطقه مورد مطالعه، باروئیزیت تا وینچیت است و نسبت منیزیم به آهن و منیزیم در این کانیه‌ها متفاوت است. ترکیبات غنی‌تر از منیزیم در مرکز دانه‌های آمفیبول و ترکیبات غنی‌تر از آهن در حاشیه بلورهای آمفیبول قرار دارند. این وضعیت نشانه رشد این کانیه‌ها طی فرایند بالا آمدن سنگهای در بردارنده در مرحله راندگی و جایگیری افیولیت منطقه است. همچنین معمولاً میزان سیلیس در آمفیبولها به موازات افزایش فشار، افزایش می‌یابد (دروپ، گفتگوی شخصی) که این حالت نیز در نمودارهای مذکور مشخص است. پس آمفیبولهای غنی‌تر از منیزیم و سیلیس معمولاً شاخص فشار تبلور بالاتری هستند. طبق شکل B-۶ ترکیب آمفیبولهای سدیک در اکلوزیت دارای شیسستوزیته دمدمه (D3a)، گلوکوفان و منیزو ریبیکیت هستند که در این مورد نیز روند افزایش منیزیم و سیلیس در نمودار مشخص است و این روند به موازات افزایش فشار است. در شکل ۶ - B، مرکزهای غنی‌تر از منیزیم آمفیبولهای سدیک در نمونه اکلوزیت گزیک نیز نشان داده شده است. چنانکه مشاهده می‌شود، این کانیه‌ها معرف گلوکوفان با بیشترین مقدار سیلیس در فرمول واحد آمفیبول هستند که یک بار دیگر تطابق افزایش منیزیم با افزایش سیلیس را طی افزایش فشار تأیید می‌کند. شکل B-۶، حاشیه‌های غنی از آهن آمفیبولهای سدیک که در حد منیزو ریبیکیت و حاشیه‌های غنی از آهن و مرکزهای غنی از منیزیم آمفیبول‌های سدیک در اکلوزیت دیگری از گزیک (F3) را نشان می‌دهد.

شکل ۷ - C رده‌بندی آمفیبولهای کلسیک - سدیک بر اساس کارهای لیک و همکاران [۹] در اکلوزیت شمال گزیک (FGE3) را نشان می‌دهد. این شکل نیز تعبیر و تفسیر شکل A-۶ را تأیید می‌کند. بنابر شکل A-۷ ترکیب شیمیایی آمفیبولهای سدیک در نمونه گلوکوفان شیسست طبس مسینا (E7) فروگلوکوفان، منیزو ریبیکیت و گلوکوفان است و به دلیل فشار بالای تشکیل این کانیه‌ها مقدار سیلیس در فرمول واحد آنها بیشینه است. ترکیب آمفیبولهای کلسیک - سدیک در سایر نمونه‌های متابازیت‌ها در شکل B-۷ از باروئیزیت تا وینچیت متغیر است و تغییرات منیزیم آنها نسبت به افزایش سیلیس در فرمول واحد کم است. این وضعیت می‌تواند به دلیل تبدیل آمفیبولهای سدیک طی یک دگرگونی پسروده به آمفیبولهای کلسیک - سدیک مذکور ضمن بالا آمدن سنگهای دربردارنده حین کاهش فشار باشد که بدون کاهش محسوس دما انجام گرفته است. به عبارت دیگر، بالا آمدن در طول یک فرایند گسلش تراستی (راندگی) با سرعت بالا برای این تغییرات در ترکیب آمفیبول پیشنهاد می‌شود، کما این که

اثرهای چنین بالا آمدنی در بعضی اکلوزیتها با انجام واکنش امفاسیت با کوارتز و تولید دیوپسید و آلبیت بوضوح در مقاطع نازک آنها قابل مشاهده است. ترکیب شیمیایی بعضی از آمفیبولهای سدیک در شکل ۷ - A نشان می‌دهد که این کانیه‌ها منیزیم ریکیت تا گلوکوفان هستند و به دلیل فشار بالای تشکیل سنگهای در بردارنده، مقدار سیلیس در اغلب نمونه‌ها در بالاترین حد ممکن در فرمول واحد آمفیبول است.



شکل ۶ طبقه‌بندی آمفیبولهای کلسیک - سدیک طبق لیک و همکاران [۹]. (A) نمونه D3a (دوایر توخالی)، اکلوزیت توده‌ای سولابست (SF22) (مربع‌های توپر) و اکلوزیت گزیک (F3) (دوایر توپر). (B) آمفیبولهای سدیک در نمونه اکلوزیت دارای شیسستوزیته دمدمه (D3a) (چند ضلعی‌ها)، حاشیه‌های غنی از آهن و مراکز غنی از منیزیم آمفیبولهای سدیک در نمونه اکلوزیت گزیک (FGE3) (مربعهای توپر)، مراکز غنی از منیزیم آمفیبولهای سدیک در نمونه اکلوزیت گزیک (F3) (دوایر) و حاشیه‌های غنی از آهن آمفیبولهای سدیک در نمونه اکلوزیت گزیک (F3) (مربع‌های توخالی).

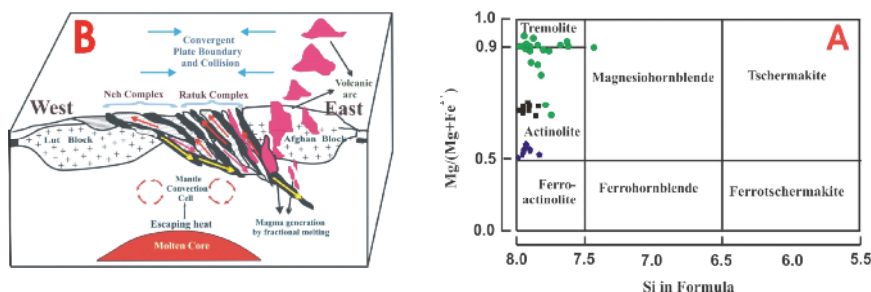


شکل ۷ (A) نمودار طبقه‌بندی حاشیه آمفیبولهای سدیک (دوایر)، بخش بین حاشیه و مرکز آمفیبولهای سدیک (مربع‌های توخالی) و مرکز آمفیبولهای سدیک (مربع‌های توپر) در نمونه گارنت بلویشیت گزیک (GOF5)، آمفیبولهای سدیک در نمونه بلویشیت شمال گزیک (E7) (چند ضلعی‌ها) و گارنت بلویشیت سولابست (FSD8a) (دوایر توپر). (B) (آمفیبولهای کلسیک - سدیک) در نمونه گارنت بلویشیت سولابست (FSD8a) (دوایر)، اپیدوت آمفیبولیت سولابست (SF3) (مربع‌های توخالی) و اپیدوت آمفیبولیت دمدمه (TDF26) (مربع‌های توپر). (C) (آمفیبولهای کلسیک - سدیک) در نمونه اکلوزیت اپیدوت آمفیبولیتی شده شمال گزیک (FGE3) (دوایر)، نمونه اکلوزیت گزیک (F2) (مربع‌های توخالی) و اکلوزیت اپیدوت آمفیبولیتی شده گزیک (F2a) (مربع‌های توپر). [۹].

سایر آمفیبولهای سدیک شکل A-۷ از منیزو ریبیکیت تا گلوکوفان متغیر هستند. همچنین طبق شکل مذکور، از مرکز به سمت حاشیه مقدار سیلیس در فرمول واحد آمفیبول سدیک افزایش می‌یابد که شاهدی بر تبلور آنها ضمن مرحلهٔ فروورانش منطقه است. شکل مذکور همچنین نشان‌دهندهٔ تغییرات ترکیب شیمیایی آمفیبولهای سدیک در گارنت گلوکوفان شیست گزیک است و به‌طوری که دیده می‌شود، در حاشیه غنی از سدیم و فقیر از کلسیم و در مرکز هر بلور غنی از کلسیم و فقیر تر از سدیم و در بخشهای میانی مرکز و حاشیه بلور به طور بسیار واضحی تغییر ترکیب تدریجی است. این منطقه‌بندی به وضوح دلیل بر افزایش کاملاً تدریجی فشار ضمن تبلور بلورهای آمفیبول و در نتیجه نشانهٔ تشکیل متابازیت دربردارندهٔ آمفیبول طی مرحلهٔ فروورانش است.

بنابر شکل ۸ - A آمفیبولهای کلسیک در نمونهٔ شیست سبز شمال گزیک (E6) از نوع اکتینولیت است. این نوع سنگها طی فرایند فروورانش اعمال شده بر منطقه دستخوش دگرگونی در حد رخسارهٔ شیست سبز شده‌اند. بعلاوه طبق شکل ۸ - A آمفیبولهای کلسیک در نمونهٔ پره‌نیت - اکتینولیت شیست شمال غرب سولا‌بست (FJ11) اکتینولیت، ترمولیت و یک نمونه منیزو هورنبلند است. بعضی از این سنگها طی فرایند فروورانش اعمال شده بر منطقه در حد زیر رخسارهٔ شیست سبز (رخسارهٔ پره‌نیت - اکتینولیت) دگرگون شده‌اند.

همچنین بر اساس شکل ۸ - A آمفیبولهای کلسیک در نمونهٔ اژرین - اوژیت اکتینولیت شیست سولا‌بست (NSF4) فرواکتینولیت تا اکتینولیت است. وجود اژرین - اوژیت در این سنگ شاهدی بر این مدعاست که این سنگ در فشاری حد واسط رخسارهٔ شیست سبز درجهٔ پایین و رخسارهٔ شیست آبی تشکیل شده است. به عبارت دیگر فشار تبلور این نوع سنگها بالاتر از سنگهای معمول و متداول تر رخسارهٔ شیست سبز بوده است.



شکل ۸ نمودار طبقه‌بندی آمفیبولهای کلسیک طبق لیک و همکاران [۹]. (A) در نمونهٔ پره‌نیت - اکتینولیت شیست جنوب دستگرد (FJ11) (دوایر)، در اژرین - اوژیت اکتینولیت شیست سولا‌بست (NSF4) (چند ضلعی‌ها) و گرین شیست شمال گزیک (E6) (مربع‌ها). (B) حرکت همگرای دو بلوک لوت و افغان (هلمند)، فروورانش پوستهٔ اقیانوسی متصل به بلوک لوت به زیر بلوک افغان و برخورد این دو بلوک تحت تأثیر فشارش صفحهٔ عربی از غرب و فشارش کمتر صفحهٔ هند از جنوب شرق (طی بارمین در کرتاسهٔ زیرین تا کامپانین در کرتاسهٔ فوقانی و احتمالاً اوائل پالئوژن Neh = Nehbandan).

برای تأیید صحت نتایج بدست آمده به وسیله آمفیبولها از محاسبات ژئوترموبارومتري نیز استفاده شده است. در محاسبات ژئوترموبارومتري نخست با استفاده از نتایج آنالیز الکترون میکروپروب کلیه کانیهای در حال تعادل در رخساره های دگرگونی مورد نظر [۶]، اکتیویته کانیها با نرم افزار Active.exe محاسبه شده است. سپس با استفاده از نرم افزار Thermocalc هلند و پاول [۱۲ و ۱۷] محاسبات مذکور انجام شده است. لازم به ذکر است که برای تخمین میزان درصد Fe^{+3} بعضی از کانیها از معادله دروپ [۱۸] استفاده شده است.

بر اساس جدول ۴ که نتایج ژئوترموبارومتري متبازیت ها را بر اساس محاسبات نرم افزار ترموکالک هلند و پاول و یا با استفاده از ترمومتر هلند و بلاندی [۱۳] نشان می‌دهد، اکلوزیت‌ها ضمن بالا آمدن تحت تأثیر کاهش فشار به متبازیت‌های رخساره اپیدوت آمفیبولیت تبدیل شده‌اند که طی این فرایند آمفیبولهای کلسیک - سدیک مذکور تشکیل شده‌اند. بنابراین، نتایج حاصله از تغییرات ترکیب شیمیایی آمفیبولها، با نتایج ژئوترموبارومتري نیز کاملاً تأیید می‌شود.

جدول ۴ نتایج ژئوترموبارومتري متبازیت‌های افیولیت شرق بیرجند در اوج دگرگونی و در رخساره دگرگونی پسروده اپیدت آمفیبولیت.

شماره نمونه	نام سنگ	رخساره دگرگونی	Thermocalc T(°C) & P(Kb)	n	cor	Fit
Sb1	اکلوزیت	اکلوزیت	T= ۵۷۴±۴۵ P=۲۲٫۷±۲٫۲	۳	- ۰٫۶	۰٫۰۳
SF22	اکلوزیت	اکلوزیت	T= ۵۶۸± ۴۵ P=۲۲٫۳±۲٫۷	۴	- ۰٫۵۹۹	۰٫۱
D3a	اکلوزیت	اکلوزیت	T= ۴۹۶± ۳۶ P=۲۶٫۴± ۱٫۷	۵	- ۰٫۳۴۸	۱٫۰۸
F3	اکلوزیت	اکلوزیت	T= ۶۲۵± ۴۹ P=۱۸٫۴± ۲٫۸	۶	- ۰٫۷۴۵	۱٫۱۵
GOF5	شیست آبی گارنت دار	شیست آبی	T= ۵۰۹± ۵۷ P=۱۸٫۱±۵٫۳	۷	- ۰٫۸۷۵	۱٫۵
FSD8a	شیست آبی گارنت دار	شیست آبی	T= ۵۲۵± ۷۴ در P=۱۳	-	-	۱٫۶۸
Sb1	اکلوزیت	اپیدوت آمفیبولیت	T= ۶۷۳± ۶۸ P= ۱۱٫۸±۱٫۶	۴	۰٫۸۹۵	۰٫۷۹
SF22	اکلوزیت	اپیدوت آمفیبولیت	T= ۵۹۲±۸۶ P=۷٫۴± ۲٫۶	۴	۰٫۷۹۹	۱٫۵۹
D3a	اکلوزیت	اپیدوت آمفیبولیت	T= ۵۴۹±۵۵ P=۶٫۷± ۲٫۱	۱۰	۰٫۷۵۸	۱٫۵۶
FSD8a	شیست آبی گارنت دار	اپیدوت آمفیبولیت	T= ۵۱۷±۲۵ P=۷٫۲± ۰٫۹	۵	۰٫۵۷۲	۰٫۴۳

متابازیت‌های مذکور حاصل فرورانش پوسته اقیانوسی تشکیل شده در اواخر ژوراسیک - اوائل کرتاسه زیرین در بین دو بلوک لوت و افغان هستند. در این عمل (شکل ۸- B) بخشی از پوسته اقیانوسی که نتوانسته است به فرورانش خود ادامه دهد، به همراه بخشی که در محل تماس دو ورقه و تحت فشار زمین‌ساختی و سایر عوامل به طرف بالا رانده شده است و نیز رسوبهای نوع فلیش که در کناره ریف‌ت در حال تشکیل بوده‌اند، در محل برخورد ظاهر شده و ضمن تحمل دگرگونی ناحیه‌ای دینامو ترمال که در دو مرحله پیش‌رونده (تشکیل متابازیت‌های مختلف رخساره‌های شیب‌سبز تا اکلوزیت ضمن فرورانش) و پس‌رونده (ضمن بالا آمدن این سنگ‌ها و طی مراحل راندگی و برخورد بلوک‌ها) رخ داده است، در بین دو بلوک لوت و هلمند جایگیری کرده است [۵]. وجود اکلوزیت‌های دمای پایین تا دمای متوسط و نیز همراهی آنها با شیب‌های آبی و رسوبهای فلیش دگرگون شده و دگرگون نشده و نیز وجود راندگی‌های بسیار واضح با شیب به سمت شمال شرق و در جهت جنوب غرب دلیل بسیار محکمی بر این مدعاست. بنابراین آمفیبول‌های مختلف، نشان‌دهنده تحولات این سنگ‌ها، طی فرورانش و راندگی خواهند بود.

خلاصه و برداشت

بنابر رده‌بندی لیک و دیگران [۹]، سه نوع آمفیبول کلسیک، کلسیک - سدیک و سدیک در متابازیت‌های افیولیت شرق بیرجند وجود دارند. آمفیبول‌های کلسیک شامل اکتینولیت، فرواکتینولیت، ترمولیت و منیزیوهورنبلند هستند. آمفیبول‌های کلسیک - سدیک شامل وینچیت، باروئیزیت و فروباروئیزیت و آمفیبول‌های سدیک شامل فروگلوکوفان، منیزیوربیکیت و گلوکوفان هستند.

آمفیبول‌های کلسیک شاهی بر افزایش دما و فشار طی فرایند فرورانش در منطقه مورد مطالعه و در نتیجه در شرق ایران هستند. آمفیبول‌های کلسیک - سدیک و رده‌بندی آنها دلیل بالا آمدن متابازیت‌ها با فرایند راندگی طی برخورد دو صفحه بلوک لوت و هلمند در شرق ایران هستند. آمفیبول‌های سدیک نشانه افزایش تدریجی فشار و دما طی فرایند فرورانش و یا کاهش تدریجی فشار طی فرایند راندگی در منطقه مورد مطالعه و در نتیجه در شرق ایران هستند.

وجود سه نوع آمفیبول مذکور شاهی بر فرایند افزایش تدریجی فشار و دما در متابازیت‌ها و سپس کاهش تدریجی فشار و دما در محیط تشکیل و تبلور آمفیبول‌ها و در نتیجه متابازیت‌های دربردارنده است.

با توجه به این کار پژوهشی می‌توان به این نتیجه رسید که آمفیبول‌ها شاهی بر وقوع فرایند فرورانش و متعاقب آن فرایند راندگی در منطقه مورد مطالعه و در نتیجه در شرق ایران هستند. خلاصه نتایج ژئوترموبارومتری متابازیت‌ها نیز این نتیجه‌گیری را کاملاً تأیید می‌کند.

مراجع

- [1] Maorizot P., Guillou Y., Vaslet D., Dellavillen H., "Geology of Shahrakht Quadrangle, 1:250000 Scale", Report Submitted to the Geological and Mineralogical Survey of Iran (1980) 141.
- [2] Maorizot P., Guillou Y., Vaslet D., Dellavillen H., "Geology of Gazik Quadrangle, 1:250000 Scale", Report Submitted to the Geological and Mineralogical Survey of Iran (1980) 172.
- [3] Mysen B.O., Griffin W.L., "Pyroxene stoichiometry and breakdown of omphacite", Am. Mineral 58 (1973) 60-63.
- [4] Tirrul R., Bell I. R., Griffis R. J., Camp V.E., "The Sistan Suture Zone of eastern Ira, Geological Society of America Bulletin 94 (1983) 134-150.
- [۵] فتوحی راد غلامرضا، "پترولوژی و ژئوشیمی/افیولیت های دگرگون شده شرق بیرجند"، رساله دکتري پترولوژی در مرحله داوری، دانشگاه تربیت معلم تهران (۱۳۸۳)، صفحه ۳۴۰.
- [6] Droop G. T. R., "A general equation for estimating Fe^{3+} concentrations in ferromagnesian silicates and oxides from microprobe analyses, using stoichiometric criteria", Mineralogical Magazine 51(1987) 431-435.
- [7] Velde B., Herve F., Kornprobst J., "The eclogite-amphibolite transition at 650°C and 6.5kbar pressure, as exemplified by basic rocks of the Uzerche area, central France", Am. Mineral 55 (1970) 953-974.
- [8] Vogel D.E., "Nature and chemistry of the formation of clinopyroxene-plagioclase symplectite from omphacite", Neues Jahrbuch der Mineralogie, Monatshefte (1966) 185-189.
- [9] Holland T. J. B., Powell R., "An internally consistent thermodynamic data set for phases of petrological interes", Journal of Metamorphic Geology. 16 (1998) 309-343.
- [10] Giaramita M. J., Sorensen S. S., "Primary fluids in low-temperature eclogites: evidence from two subduction complex", (Dominican Republic, and California, USA), Contributions to Mineralogy and Petrology, 117 (1994) 279-292.
- [11] Holland T. J. B., "High water activities in the generation of high pressure kyanite eclogites of the Tauren Window", Austria. J. Geol. 87 (1979) 1-27.
- [12] Holland T. J. B., Blundy J., "Non-ideal interactions in calcic amphiboles and their bearing on amphibole-plagioclase thermometry", Contributions to Mineralogy and Petrology 116 (1994) 433-447.
- [13] Holland T. J. B., "Preliminary phase relations involving glaucophane and applications to high pressure petrology: new heat capacity and

thermodynamic data", Contributions to Mineralogy and Petrology 99 (1988) 134-142.

[14] Chalot-Part F., Ganne J., Lombard A., "No significant element transfer from the oceanic plate to the mantle wedge during subduction and exhumation of the Tethys lithosphere(Western Alps)", Lithos 69 (2003) 69-103.

[15] Leake B. E., et al., "Nomenclature of amphiboles: Report of the Subcommittee on Amphiboles of the International Mineralogical Association, Commission on New Minerals and Mineral Names", American Mineralogist, 82 (1997) 1019-1037.

[16] Fotoohi Rad G. R., Droop G. T. R., Amini S., Moazzen M., "Eclogites and blueschists of the Sistan Suture Zone, eastern Iran: contrasting P-T histories within a subduction mélange", (has sent to Lithos, July 2004).

[17] Holland T. J. B., Powell R., "An internally consistent thermodynamic dataset with uncertainties and correlations: The system Na₂O- K₂O- CaO- MgO- MnO- FeO- Fe₂O₃- Al₂O₃- SiO₂- TiO₂- C-H₂- O₂", Journal of Metamorphic Geology 8 (1990) 89-124.

[18] Droop G. T. R., "A clinopyroxene paragenesis of albite-epidote-amphibolite facies in meta-syenites from the South-East Tauern Window", Austria. Journal of Petrology 23 Part2 (1982) 163-185.