

بررسی تأثیر نقاط داغ بر پوسته زمین

روش همانندسازی آزمایشگاهی

کرده آوری: مریم خُزاد و همکاران

آخرین مطالعاتی که در این زمینه انجام گرفته است نشان می‌دهد موقعیت مراکز حرارتی نسبت به هم، حداقل در طول ۱۰ میلیون سال گذشته ثابت بوده است. ولی نظر اغلب دانشمندان بر آن است که این وضعیت، از زمان‌های خیلی پیش‌تر وجود داشته است. براساس سازوکار «زبان‌های گرمایی»^۱ حرکت روبه‌بالای مواد گوشته، در مجموع حدود ۲۰ زبان‌های گرمایی را تشکیل می‌دهد که از مرز هسته و گوشته بالا می‌آیند و هنگامی که به سنگ کره می‌رسند، جریانشان افقی می‌شود و به‌طور شعاعی در همه‌ی جهان پخش می‌شوند. همین پدیده است که عامل به‌وجود آمدن نقاط داغ و فعالیت آتشفشانی می‌شود. در ادامه‌ی آن، به‌منظور ایجاد موازنه با جریان روبه‌بالایی که در زبان‌ها متمرکز است، جریان برگشتی ایجاد می‌شود که با حرکت بسیار آرام و روبه‌پایین بقیه‌ی گوشته همراه است.

پلوم صعودکننده در قاره، باعث گنبدی شدن پوسته می‌شود و در ادامه، معمولاً سه کافت شعاعی اصلی ظاهر می‌شوند. که در اغلب موارد یکی از بازوها به‌طور کامل باز نمی‌شود و یک کافت ناقص را تشکیل می‌دهد که با عنوان «اولاکوژن»^۲ شناخته می‌شود. لیکن در دو بازوی دیگر، بازشدگی فعال‌تر به تشکیل پوسته‌ی اقیانوسی و در نهایت ایجاد اقیانوس منجر خواهد شد. آشکار است، مشاهده‌ی چنین پدیده‌ای در مقیاس

مقدمه

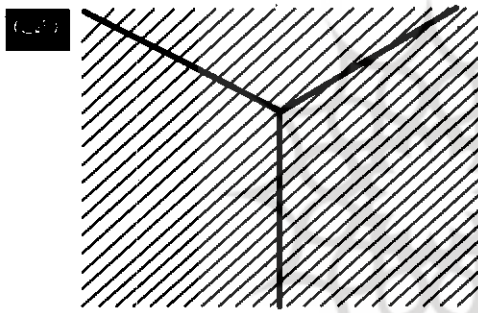
با وجود پیشرفت‌های شایانی که نظریه‌ی «زمین ساخت ورقه‌ای» حاصل کرده، هنوز هم مسئله‌ی حرکت صفحات سنگ کره، از جمله مسائلی است که پاسخ قطعی نیافته است. منطقی‌ترین توجیه برای حرکت این صفحات، وجود جریان‌های همرفتی در قسمت فوقانی گوشته است که براساس آن‌ها، در زیر سنگ کره و در قسمت فوقانی گوشته، در نتیجه‌ی حرکت مواد خمیری، جریاناتی به‌وجود می‌آیند که پس از حرکت افقی، مجدداً به داخل گوشته برمی‌گردند و حرکت صفحات را موجب می‌شوند.

از دیگر نظریات ارائه شده برای حرکت صفحات، نظریه‌ی مراکز حرارتی یا «نقاط داغ»^۱ است. طبق این نظریه، زیر صفحات سنگ کره در داخل گوشته، بعضی مراکز حرارتی وجود دارند که موقعیتشان برای مدت طولانی ثابت می‌ماند. درست بالای این مراکز حرارتی، آتشفشان‌هایی خطی به‌وجود می‌آیند که خروج گدازه از داخل آن‌ها، سبب حرکت صفحات سنگ کره در طرفین آن می‌شود.

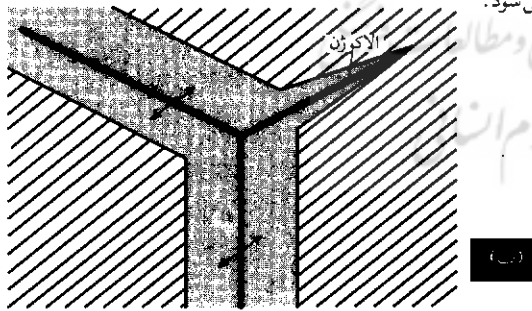
رخ می‌دهد. در هر نقطه‌ی داغ، دو کافت گسترش می‌یابند تا به کافت‌های مجاور پیوندند، ولی کافت سوم یک اولاکوژن می‌شود. حال این فرایند، حاشیه‌ای قاره‌ای با شکل نامنظم است که دنداندار بودن آن، نتیجه‌ی مکان پیوستگاه‌های سه‌گانه است. از این روست که اولاکوژن‌ها تقعرهای حاشیه‌ای قاره‌ای را اشغال می‌کنند.

۳. اولاکوژن‌ها

اولاکوژن‌ها (به معنی زاده به صورت شیار)، ناوه‌های رسوبی به شدت فرو نشیننده‌ی دیرپا و اغلب محدود به گسله‌اند که با زاویه‌ی بزرگ از حاشیه‌ی قاره‌ها به درون کراتون‌ها ادامه می‌یابند [دیکینسون، ۱۹۷۴]. تصور می‌شود اولاکوژن‌ها در نتیجه‌ی تحول یک پیوستگاه سه‌گانه‌ی کافت-کافت-کافت در صفحه‌ی قاره‌ای شکل می‌گیرند (شکل ۱-الف). با پیشرفت جداشدگی صفحه، یکی از شاخه‌های پیوستگاه سه‌گانه غیرفعال و به صورت کافت وامانده یا اولاکوژن در قاره حفظ می‌شود (شکل ۱-ب).



شکل ۱. الف) پیوستگاه سه‌گانه‌ی کافت-کافت-کافت. ب) اولاکوژن از راه گسیختگی یکی از بازوهای نشان داده شده در شکل الف ایجاد می‌شود.



۴. منشأ و نحوه‌ی تکامل پیوستگاه‌های سه‌گانه‌ی حاصل از پلوم

برک و دیویی (۱۹۷۳) اظهار داشتند، در سنگ کروی قاره‌ای، به ویژه اگر نسبت به گوشته ثابت باشد، در پاسخ به اثرهای پلوم گوشته‌ی زیرین آن، پیوستگاه سه‌گانه‌ی کافت-کافت-کافت به وجود می‌آید (شکل ۲-الف). شارش گرمایی فزونی یافته، سبب فراخاست و ایجاد سه کافت می‌شود که به طور

آزمایشگاهی، هرچند به صورت یک همانندسازی بسیار ساده، علاوه بر این که تا حد زیادی جالب توجه خواهد بود، می‌تواند ما را در شناخت تأثیرات عمده‌ی ناشی از صعود زبانه‌های گرمایی از گوشته‌ی پایینی بر پوسته‌ی یاری رساند. بدین منظور، با کمک وسایل بسیار جزئی و قابل دسترس، نمونه‌ای را می‌توان ساخت که به طور ساده و در حالت کلی، چنین پدیده‌ای را به نمایش بگذارد و تأثیر آن را بر پوسته نشان دهد.

مختصری درباره‌ی نقاط داغ

۱. منشأ کافت‌ها

شواهد زمین‌شناختی به دست آمده از چند منطقه‌ی کافتی نشان می‌دهند که توالی رویدادها، در ایجاد کافت، نخست آتشفشانی، سپس گنبدی شدن و در پی آن کافتش است. فعالیت آتشفشانی و فراخاست، از ایجاد منطقه‌ای گرم در گوشته‌ی بالایی نتیجه می‌شود که آن هم احتمالاً از فراچاهندگی^۴ در گوشته‌ی پایینی سرچشمه می‌گیرد و پوسته‌ی فوقانی بر اثر قوس برداشتن، دستخوش کشش می‌شود. پژوهشگرانی به نام بات^۵ و کورتزیر^۶ در سال ۱۹۷۹ نشان داده‌اند، اگر فقط رفتار پوسته‌ی بالایی به گونه‌ی کشسان باشد و پوسته‌ی پایینی به طور شکل‌پذیر عمل کند، تنش‌های کششی به پوسته‌ی بالایی محدود می‌شوند و بزرگی آن‌ها به اندازه‌ای تشدید می‌شود که گسیختگی پوسته رخ دهد. گسیختگی پوسته بر اثر این سازوکار، فقط در یک نقطه رخ می‌دهد که با پهنه‌ی روی نقطه‌ی داغ متناظر است. تنش کششی، به احتمال در پاسخ به فراخاست همراه با صعود شناور پلوم گوشته ایجاد می‌شود. این تصور، با این مشاهده که پوسته پیش از کافتش گنبدی می‌شود، همخوانی دارد.

۲. لازمه‌های شکافت قاره

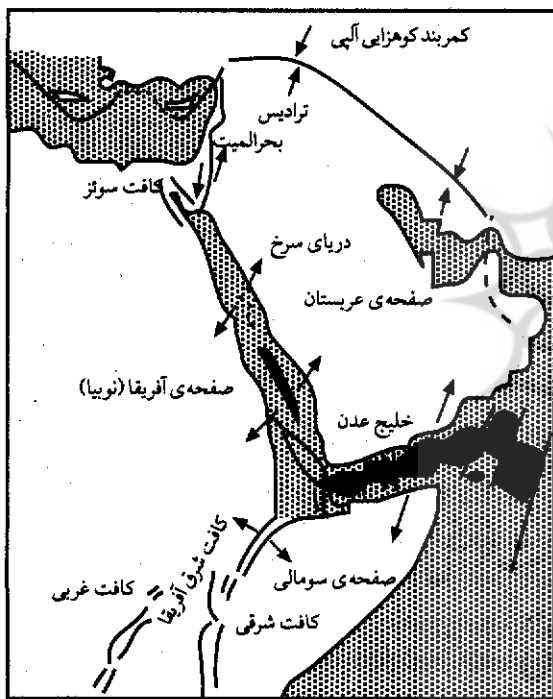
وجود خطوارگی‌های ساختاری قدیمی در صفحه‌ی قاره‌ای [ویندلی، ۱۹۸۴]، مانند روندها و بافت زمین‌ساختی کمربندهای جنب و زمین درزهای پرکامبرین، و یا خطوط ضعف ناحیه‌ای موجود در صفحه که در جهت‌های مناسب قرار دارند، تا حدودی مکان شکافت قاره را معین می‌کنند. باز فعال‌شدگی اولاکوژن‌ها به عنوان مراکز رسوب‌گذاری، احتمالاً با شکافت قاره که ترجیحاً در طول خطوط ضعف موجود رخ می‌دهد، قابل توجیه است. این امر نشان می‌دهد، گسترش بستر دریا ممکن است در طول زمین‌درزهای قدیمی شروع شود [ونیک و دیگران، ۱۹۸۴].

دیویی و برک در سال ۱۹۷۴ اظهار کردند، شکافت قاره‌ای، در پاسخ مستقیم به توسعه‌ی یک دسته پیوستگاه سه‌گانه‌ی کافت-کافت-کافت در نقاط داغ واقع در یک صفحه‌ی قاره‌ای

۵. مثال امروزی

از هر نقطه‌ی داغ، در آغاز یک پیوستگاه سه‌گانه‌ی کافت-کافت-کافت به وجود می‌آید. پس از آن، یک شاخه از ادامه‌ی تحول باز می‌ماند و یک اولاکوژن پدید می‌آید، در حالی که تحول شاخه‌های دیگر کافت ادامه می‌یابد و با به هم پیوستگی، یک سیستم کافت پدید می‌آید.

سیستم کافتی منطقه‌ی افار [باربری و دیگران، ۱۹۷۴] مثال امروزی چنین تحولی است. در این محل، گسترش بستر دریا در دو شاخه‌ی دریای سرخ و خلیج عدن صورت می‌گیرد. در این مرحله می‌توان آن‌ها را یک اقیانوس جنینی به حساب آورد؛ لیکن کافتش در شاخه‌ی سوم، یعنی سیستم کافتی شرق آفریقا در اتیوپی، یک اولاکوژن را به وجود آورده است (شکل ۳). هم چنین به نظر می‌رسد این سازوکار، کافتش اولیه‌ی اقیانوس اطلس را به گونه‌ای کاملاً رضایت‌بخش توضیح می‌دهد.

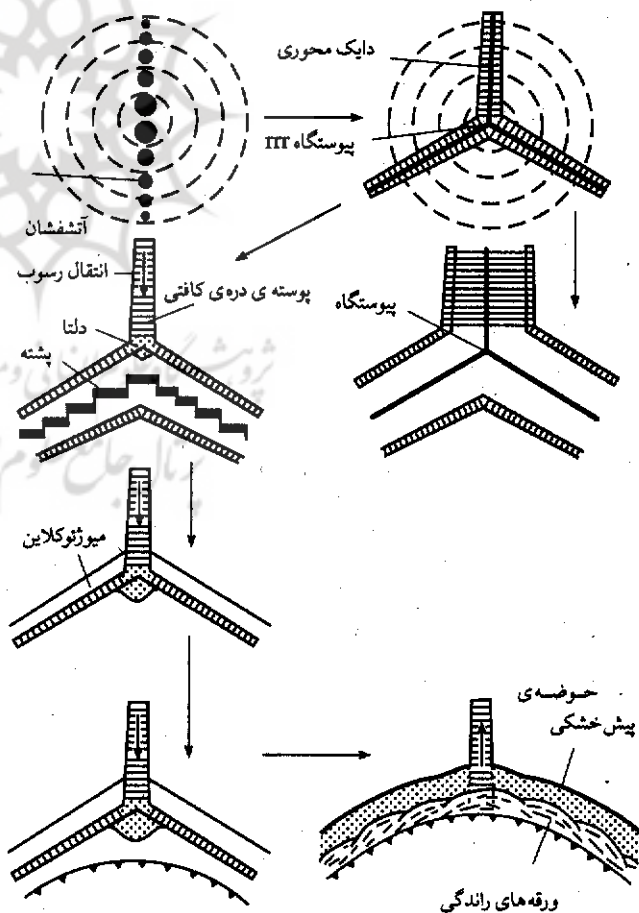


شکل ۳. چارچوب ساده‌شده‌ی زمین‌ساخت صفحه‌ای ناحیه‌ی دریای سرخ - خلیج عدن. نواحی سیاه، پوسته‌ی اقیانوسی، و نواحی نقطه‌نقطه‌ی روشن، پوسته‌گذاری شامل پوسته‌ی قاره‌ای نازک شده و کشیده شده تحت هجوم دایک‌های بازالتی هستند.

۶. پراکندگی جهانی نقاط داغ

به عقیده‌ی مورگان [۱۹۷۱ و ۱۹۷۲a]، پلوم‌های گوشته نسبت به یکدیگر و نسبت به گوشته‌ی پایینی ساکن می‌مانند و عمر آن‌ها دراز است. نقاط داغ در این صورت، چارچوب مرجع ثابتی برای تعیین حرکت مطلق صفحات ارائه می‌کنند. تازه‌ترین برآورد شمار امروزی نقاط داغ حدود ۴۰ عدد است [استوتز، ۱۹۹۳] (شکل ۴).

معمول با زاویه‌ی ۱۲۰ درجه به هم می‌رسند (شکل ۲-ب). غالباً یکی از شاخه‌های پیوستگاه سه‌گانه غیرفعال می‌شود و یک اولاکوژن به وجود می‌آید. هافمن و دیگران (۱۹۷۴) نیز اظهار کرده‌اند، چون قطب‌های چرخش اغلب صفحه‌های امروزی در عرض‌های جغرافیایی بالا قرار دارند، بیشتر احتمال دارد که شاخه‌های کافتی شرقی-غربی وابمانند. اگر واماندگی کافت، پیش از نفوذ مواد آذرین رخ دهد، بستر اولاکوژن از سنگ کوهی قاره‌ای (شکل ۲-ج)، و اگر پس از جای‌گیری دایک‌های محوری باشد، از سنگ کوهی اقیانوسی (شکل ۲-د) خواهد بود. اولاکوژن، مکان بسیار مناسبی برای توسعه‌ی یک سیستم رودخانه است (شکل ۲-ه) که آوار را از کراتون حمل می‌کند. اگر شرایط محلی مناسب باشد، دلتای بزرگی تشکیل می‌شود که رفته رفته به سمت اقیانوس پیشروی می‌کند. چنانچه اقیانوس مجاور شروع به کوچک شدن کند (شکل ۲-و)، این وضعیت حفظ می‌شود و هنگام بسته شدن کامل اقیانوس (شکل ۲-ز) یک کوه‌زایی برخوردی رخ می‌دهد و جهت انتقال رسوب وارونه می‌شود. بنابراین، اولاکوژن حفظ می‌شود و با زاویه‌ی بزرگی به رشته‌کوه برخورد می‌کند.



شکل ۲. منشأ و تکامل پیوستگاه‌های سه‌گانه‌ی حاصل از پلوم



شکل ۴. توزیع جهانی نقاط داغ

بدون چرخش باشد و به طور ثابت به طرف بالا حرکت کند تا موجب چرخاندن رسوبات رویی نشود؛ مشابه آنچه که هنگام چرخاندن چسب جامد^۷ مشاهده می‌کنیم.

همانندسازی مورد بحث به این ترتیب انجام شد:

۱. برای ساخت محور اصلی (پلوم صعود کننده) می‌توان از چسب جامد استفاده کرد یا مشابه آن را ساخت؛ به ترتیبی که یک محور توخالی روی پیچ گرداننده سوار باشد و چرخش محور توسط زائده‌های کوچکی که در جدار داخلی محفظه‌ی بیرونی محور وجود دارند و نیز شیارهای روی بدنه‌ی محور که این زائده‌ها را در خود جای می‌دهند، مهار شود. چنانچه از خود چسب جامد استفاده می‌کنیم، برای استحکام محور و کارایی بیشتر آن، بهتر است چسب را تخلیه کرد و به جای آن از یک استوانه‌ی چوبی توخالی که روی پیچ مرکزی سوار می‌شود، استفاده کرد.

۲. به منظور تأثیر هرچه بهتر بر رسوبات رویی، در بالای محور اصلی می‌توان از یک سطح کروئی استفاده کرد تا همان‌طور که گفته شد، حین چرخاندن پیچ، بدون چرخش باشد و تنها به سمت بالا حرکت کند. در این نمونه، از یک قطعه‌ی نیمه‌کروی بریده شده از یک توپ لاستیکی استفاده شده است که توسط پیچ کوچکی، در بالای محور اصلی ثابت می‌شود.

۳. به دلیل این‌که این سازوکار در حالتی کلی همانندسازی شده است، ابعاد آن اهمیت چندانی ندارند. همچنین، به دلیل این‌که هدف اصلی، مشاهده‌ی تغییرات سطحی است، این‌که برای ساخت محیط عمل از شیشه، چوب، فلز یا... استفاده شود، چندان مهم نیست. اما در این جا برای زیبایی بیشتر، مساحتی به ابعاد ۲۴ × ۳۴ سانتی‌متر و ارتفاع ۳۰ سانتی‌متر در نظر گرفته شده و نیز به منظور مشاهده‌ی جزئیات عملکرد نمونه، برای ساخت محیط

مورگان (۱۹۸۱) از این فرضیه برای توصیف حرکت صفحات روی گوشته در ۲۰۰ میلیون سال گذشته استفاده کرده است. بنابر تجزیه و تحلیل او به نظر می‌رسد، نقاط داغ نسبت به یکدیگر ثابت هستند یا با سرعت‌های نسبی فقط چند میلی‌متر در سال حرکت می‌کنند. به این ترتیب ممکن است سنگ کره را ضعیف کنند؛ به گونه‌ای که کافت‌های آینده در طول مسیر آن‌ها رخ دهند.

همانندسازی آزمایشگاهی نقاط داغ

به منظور درک ملموس‌تر تأثیرات عمده‌ی ناشی از صعود زیانه‌های گرمایی بر روی پوسته، سعی شد نمونه‌ای ساده از این پدیده در مقیاس آزمایشگاهی تهیه شود.

۱. مراحل ساخت مدل

در این همانندسازی، چند نکته‌ی جزئی ولی اساسی را باید مورد نظر قرار داد:

● **حین مشاهده‌ی تغییرات سطحی، همواره باید در نظر داشت که در ساخت مدل، هدف اصلی مشاهده‌ی تأثیر این عمل روی سطح پوسته است.** این‌که ارتباط این پلوم صعود کننده با جریان‌های همرفتی گوشته، به چه نحو موجب صعود آن به طرف قاعده‌ی پوسته شده، در این نمونه چندان لحاظ نشده و تنها بر این نکته تأکید شده است که پلوم‌های صعود کننده، از گوشته‌ی پایینی و در نزدیکی هسته (درجه‌ی حرارت بیشتر) منشأ می‌گیرند و تا گوشته‌ی بالایی در نزدیکی پوسته (درجه حرارت کمتر) صعود می‌کنند.

● **محور اصلی که به عنوان پلوم صعود کننده در نمونه به کار برده خواهد شد، با عمل چرخاندن به سمت بالا حرکت خواهد کرد.** لیکن باید در نظر داشت، با وجود چرخش این محور، رأس آن باید

عمل، شیشه به کار رفته است.

در مرحله ی بعد، ارتفاع جمعیه ی ساخته شده را سه قسمت در نظر می گیریم که بعد از یک سوم پایینی آن، صفحه بین هسته و گوشته قرار خواهد گرفت که در حقیقت، صفحه ی قرارگیری محور اصلی است و قبلاً در مرکز آن سوراخی به قطر محور اصلی ایجاد کرده ایم و محور اصلی داخل آن قرار گرفته است. بعد از دو سوم پایینی نیز، مرز گوشته و پوسته (و در حقیقت ضخامت پوسته) قرار خواهد گرفت که البته به ارتفاع محور اصلی ساخته شده بستگی دارد و رأس محور مماس با آن قرار می گیرد. بدیهی است که در این جا مقیاس ها رعایت نشده اند.

۴. به منظور عملکرد صحیح پی سنگ زیرین و رسوبات رویی، رسوبات باید در یک سطح در فضا، به گونه ای قرار می گرفتند که حرکت روبرو به بالای پلوم صعود کننده، به قاعده ی آن فشار آورد و در حین گنبدی شدن، شکستگی های کششی ویژه ای را سبب شود. بنابراین، از قابی استفاده شد که بتوان برای هر بار آزمایش، یک ورقه ی سلفون روی آن کشید؛ چرا که سلفون قابلیت انعطاف پذیری لازم در این شرایط را دارد و در حقیقت می تواند به عنوان مرز بین گوشته و پوسته در نظر گرفته شود.

۵. همان طور که گفته شد، خطوارگی های قدیمی در صفحه ی قاره ای، مانند خطوط ضعف ناحیه ای یا زمین درزهای پرکامبرین که در جهت مناسب قرار دارند، تا حدودی مکان شکافت قاره را تعیین می کنند. بر این اساس، باید از لایه ای به عنوان پی سنگ زیرین استفاده و این خطوط ضعف را در آن ایجاد کرد.

بدین منظور، از یک ورقه ی فوم خاص که دو ویژگی مهم ضخامت مناسب و انعطاف پذیری (لختی) هرچه بیشتر را داشته باشند، استفاده می شود. ضخامت فوم بر این اساس تعیین می شود که بتوان در آن سه شکاف ایجاد کرد؛ به طوری که دو شکاف به طور کامل بریده شوند و بریدگی شکاف سوم تنها تا بخشی از ضخامت آن پیش رود تا بتواند مشابه بازوی وامانده (اولاکوژن) عمل کند. حال بر فوم تهیه شده که خود روی قاب پوشیده با سلفون قرار گرفته است، مصالح (رسوبات) مناسب، به ضخامتی تقریبی در حدود ضخامت فوم، ریخته می شود که بهتر است از مصالح بسیار

مانند ریز نظیر سیمان استفاده شود.

۶. برای مشاهده ی بهتر تأثیر این برخاستگی روی سطح، از یک صفحه ی نازک مشبک فلزی یا پلاستیکی استفاده می شود. به این ترتیب که پیش از گنبدی شدن، آن را روی سطح صاف مصالح ریخته شده قرار می دهند و مقدار کمی پودر گچ (یا هر پودر رنگی دیگر) روی آن پاشیده می شود. با برداشتن این صفحه ی مشبک، مربع های منظمی روی سطح تشکیل شده اند که هرگونه تغییر در سطح را به وضوح نمایان می سازند.

۳. نحوه ی عملکرد مدل

پس از انجام مراحل فوق، مدل ساخته شده قابل آزمایش است. بنابراین بیخ واقع در پایین محور اصلی را می چرخانیم و محور اصلی

(پلوم صعود کننده) به طرف بالا حرکت می کند. بدین ترتیب، پوسته ی متشکل از فوم (پی سنگ زیرین) و سیمان (رسوبات رویی) ابتدا به صورت گنبدی شکل، برخاسته می شوند و در حین برخاستگی، در بخش برآمده شکستگی های کششی شعاعی و حلقوی حاصل می شوند. هم چنان که انتظار می رفت، در این میان، سه شکستگی اصلی با زاویه ی ۱۲۰ درجه نسبت به یکدیگر ظاهر می شوند که دوتا از آن ها به طور کامل باز شده اند و شکستگی دیگر به طور ناقص باز می شود که در حکم بازوی مرده یا وامانده (اولاکوژن) خواهد بود.

نتیجه گیری

با عبور صفحات قاره ای از روی نقاط داغ واقع در گوشته، برخاستگی های گنبدی شکلی به وجود می آید. این نقاط داغ از پلوم های گوشته که از گوشته ی پایینی بالا می آیند و سنگ کروی رویی خود را نازک می کنند، منشأ می گیرند. پلوم صعود کننده در قاره باعث گنبدی شدن پوسته می شود و در ادامه معمولاً سه کافت شعاعی اصلی ظاهر می شود که کم و بیش زاویه ی ۱۲۰ درجه با یکدیگر می سازند.

در اغلب موارد، یکی از بازوها به طور کامل باز نمی شود و یک کافت ناقص را تشکیل می دهد که به صورت گودالی باریک، عمیق و انباشته از رسوب تحت عنوان «اولاکوژن» مشاهده می شود. اما در دو بازوی دیگر، بازشدگی فعال تر به تشکیل پوسته ی اقیانوسی و در نهایت ایجاد اقیانوس منجر خواهد شد.

در نمونه ی آزمایشگاهی ساخته شده، تأثیرات ناشی از پلوم های صعود کننده ی گوشته روی پوسته در حالت کلی نمایان است. به طوری که مشاهده می شود، در ناحیه ی بالا آمده، پس از برخاستگی و گنبدی شدن، دو دسته شکستگی های شعاعی و حلقوی ایجاد می شوند که سه شکستگی اصلی (کافت ها) با زاویه ی ۱۲۰ درجه نسبت به هم، به احتمال زیاد در مناطق ضعف پی سنگ زیرین تشکیل خواهد شد. چنانچه در نمونه مشاهده می شود، یکی از این شکستگی ها به طو کامل باز شده که به «اولاکوژن» معروف است، ولی در دو بازوی دیگر، کشیدگی ادامه خواهد یافت.

♦ دانشجوی کارشناسی ارشد دانشگاه آزاد

زینویس

1. Hot spots
2. Thermal plumes
3. Aulacogen
4. Upwelling
5. Bott
6. Kusznr
7. Glue stick

منابع

۱. زمین ساخت جهانی. ترجمه ی دکتر جمشید حسن زاده و دکتر سروش مدبری. انتشارات دانشگاه تهران.
۲. مدنی، حسن. زمین شناسی ساختمانی و تکتونیک. انتشارات جهاد دانشگاهی، واحد علامه طباطبائی.
۳. قرشی، جزوه ی درسی درس ژئوتکتونیک (۲). نیم سال دوم ۸۵-۱۳۸۴.