

پلیت تکتونیک و تغییرات اقلیمی

دکتر پوران طاحونی

دکترای جغرافیای طبیعی (زمورفولوژی)

مقدمه

اقلیم زمین ثابت نیست، دامنه تغییرات بسیار وسیع است و از دوره‌های گرم و مروط تا یخچالی را شامل می‌شود. سنگها و رسوبات آثار بسیاری از تغییرات اقلیمی گذشته را در خود ذخیره کرده‌اند. رسوبات نمکی، خاکهای قرمز، کالوبلن، رسوبات آهکی و مرجانها شواهدی از اقالیم گرم و رسوبات و نهشته‌های یخچالی و پادگانهای رودخانه‌ای شواهدی از اقالیم سرد هستند. من باین چنین شواهدی نشان می‌دهد برخی از این تغییرات دراز مدت و برخی دیگر کوتاه مدت بوده‌اند، گرماهی مژوزونیک میلیونها سال دام داشته و تناب دروره‌های یخچالی و بین یخچالی پلیستوسن فقط هزاران سال طول کشیده است.

چرا و چگونه چنین تغییرات وسیع اتفاق افتد؟ با یک نگرش سیستمی به زمین پاسخ این سوال آسانتر خواهد بود. زمین سیستمی است که در آن مجموعه‌ای از فرایندهای متقابل و متصل بهم در یک مقیاس وسیع فضایی و زمانی عمل می‌کند، بنابراین علت منفرد نیست و الزاماً مجموعه‌ای از علتها پاسخگو خواهند بود.

به طور کلی شرایط اقلیمی نتیجه اثر متقابل و پیچیده دو منبع مهم ارزی، انرژی خورشیدی و انرژی زمین است. تابش ورودی خورشیدی اولین منبع انرژی زمین است که سیالات زمین (آب و اتمسفر) را به حرکت درمی‌آورد. انرژی درونی زمین عامل حرکت پلیت‌هاست، این تغییرات بزرگ میتوان سطح دریاست. تاکنون نظریات متعددی در تبیین علل تغییرات اقلیمی وضع شده است و لیکن هیچکی از آنها به صورت قطعی پاسخگو نبوده‌اند، بلکه هر یک بخشی از پدیده را تشریح کرده‌اند.

با پیداپیش تئوری پلیت تکتونیک این تئوری جایگاه ویژه‌ای در تشریح علل تغییرات بلندمدت اقلیمی یافت.

پلیت تکتونیک و سطح زمین

- ۱- دو صفحه از یکدیگر دور شده و پوسته لیتوسفری جدید توسط سنج مذاب داغ که از اعماق زمین به سطح می‌آیند، تشکیل می‌گردد.(مرزهای واگرای)
- ۲- صفحات به یکدیگر نزدیک شده و اجباراً یکی از صفحات براساس فرایند فروراش^(۱) به یکدیگر کشیده می‌شود.(مرزهای همگرا)
- ۳- دو صفحه در کار یکدیگر می‌لغزنند بدون آنکه به هم نزدیک یا از هم دور شوند.(گسلهای تبدیلی).

نگاره (۱) به صورت شماتیک پوسته قاره‌ای و اقیانوسی را نشان می‌دهد. سمت راست تصویر در محل پشتۀای میان اقیانوسی^(۲) با اضافه موارد جدید صفحه رشد می‌کند، در سمت چپ تصویر پوسته اقیانوسی در اثر فروراش در حال تخریب است، درین حال حوضه اقیانوسی سمت راست قاره درحال افزایش و همزمان حوضه اقیانوسی سمت چپ قاره در حال کوچک شدن است.

بر اثر زمین ساخت صفحه‌ای پراکندگی و توزیع قاره‌ها به طور دائم در حال تغییر است، مثلاً در گذشته زمین می‌توان به ایامی اشاره داشت که

جربانهای اقیانوسی، ظرفیت گرمایی اقیانوسها و قاره‌ها.

سطوح مختلف مقادیر متفاوتی از تابش ورودی خورشید را باز می‌تاباند. یک منطقه پوشیده از برف نسبت به یک شاک سیاه بازنای بشتری دارد، میزان انرژی بازتابده از سطح را آبی رو می‌نامند. اختلاف سیاری میان آبی روی سطح زمین و اقیانوس وجود دارد، میانگین آبی روی اقیانوسها در متنفسه حاره حدود ۷٪ است (۷ درصد بازنای و ۹۳٪ جذب) در همان حال یک منطقه خشک تا ۲۵٪ بازنای دارد. نظر به اینکه انرژی ورودی خورشید با توجه به عرض جغرافیایی تغییر می‌کند بنابراین پراکندگی خشکیها و دریاها در عرضهای مختلف جغرافیایی بر کل بیلان انرژی زمین مؤثر هستند.

بهنهای واقع در عرضهای بالا محل انباشت برف و بخ سالیانه است و بدليل آنکه آبی روی بخ و برف سیار است (آبی روی برف ناره ۱۰٪ تا ۶۵٪) بنابراین چنین سرمهینهای تأثیر فرود العاده بر بیلان انرژی انتسرف خواهد داشت.

آلدو تنها مکانیسم مؤثر بر بیلان انرژی و در نتیجه تغییر در اقلیم نیست، رطوبت مقادیر قابل توجهی از انرژی را به صورت گرمایی نهان جایه جامی کند، بنابراین پراکندگی قاره‌ها و دریاها در اثر زمین ساخت صفحه‌ای بر میزان پارش و تبخیر و در نتیجه بر بیلان انرژی انتسرف اثر خواهد داشت.

قاره‌ها در مقابل جربانات اقیانوسی که مقادیر معتمانه از انرژی را به سمت قطب جمل می‌کنند، چون سد عمل می‌کنند، جایه جایی قاره‌ها امکان بلوکه شدن انرژی جربانات اقیانوسی را فراهم می‌آورد، بنابراین پراکندگی و وسعت قاره‌ها و اقیانوسها عامل کنترلی بر اقلیم جهانی خواهد بود.

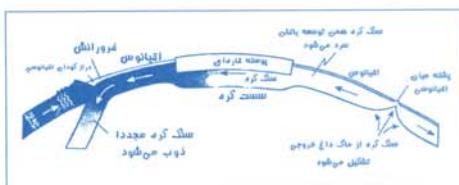
سطوح قاره‌ها به دلیل پایین بودن ظرفیت گرمایی به سرعت به جربان انرژی خورشیدی پاسخ می‌دهند، پرسکس قاره‌ها، اقیانوسها ظرفیت گرمایی بالایی دارند. اقیانوسها در تاسیتان انرژی خورشیدی را در خود ذخیره می‌کنند و در زمستان آنرا آزاد می‌کنند، ظرفیت گرمایی اقیانوسها منجر به تعدیل نقش چرخه‌های فعلی تابش خورشیدی می‌شود. بنابراین توزیع خشکی و دریا به عنوان عامل کنترل اقلیم به حساب می‌آید.

ناهمریا-های اقلیم به طرق مختلف تحت تأثیر ناهمریا-های فراری گیرد. تغییر دما و رطوبت در اثر تغییرات ارتفاع، اثر بر چرخه‌های بزرگ مقیاس انتسرفی، اثر بر اقلیم محلی.

حدود ۱۵۰ میلیون سال پیش خشکی هند از قطب جنوب جدا شد و به سوی شمال رانده شد و تقریباً ۵۰ میلیون سال پیش به قاره آسیا برخورد کرد. فشارهای حاصل از برخورد این دو صفحه سبب شد که سرزمین تبت ارتفاع بگیرد. چنین حوادثی مکرراً در اثر زمین ساخت صفحه‌ای در زمین به وقوع پیوسته است. از سویی دمای انتسرف با افزایش ارتفاع، کاهش می‌باید، میانگین افت‌آنگ ۶/۵ درجه سانتیگراد برای هر کیلومتر ارتفاع است. هوای سردتر ارتفاعات ذخیره برف را افزایش می‌دهد و امکان ایجاد بخچالها را فراهم می‌آورد و بدليل بالابودن آبی روی برف و بخ میزان تراکم برف افزایش می‌باید و در نتیجه ناهمریا-های براهم زدن تعادل

گرینلند در استوا و بیان صحرا در قطب جنوب قرار داشته است.

زمین ساخت صفحه‌ای همچنین بر ارتفاع یا توپوگرافی قاره‌ها نیز اثر می‌گذارد، با حرکات دائمی صفحات تصادم می‌کنند. اجتناب ناپذیر است، در این حال عموماً پوسته اقیانوسی نازک ولی سختگی به زیر پوسته قاره‌ای ضخیم‌تر ولی سبک کشیده می‌شود و متبر به بالا مدن پوسته قاره‌ای می‌شود، برای مثال کوههای آند در آمریکای جنوبی از فرورانش پوسته اقیانوسی به زیر پوسته قاره‌ای به وجود آمده است و همچنین فلات تبت که همایلاً مرتفع ترین قله دنیا را دربردارد محصول تصادم هند و آسیا در حدود ۵۰ میلیون سال قبل است.



نکاره (۱): نمایش شماتیک پوسته قاره‌ای و اقیانوسی و نحوه تشکیل و تخریب پوسته

زمین ساخت صفحه‌ای بر سطح دریاها نیز مؤثر است، در مراتزهای واگرا جایی که پوسته جدید ساخته می‌شود، مگمایی داغ به سوی مراتزهای واگرا اضافه می‌شود. سرد و منقبض شدن این مواد دهها میلیون سال به طول می‌کشد، در نتیجه هم‌مان که پوسته جدید ساخته می‌شود به دلیل افزایش حجم در مراتزهای واگرا حجم اقیانوسها کاهش یافته و آب دریا برروی قاره‌ها پیش‌روی می‌کند. بیشتر محققین اعتقدند دارند که سرعت ساخت پوسته جدید در کرتاسه میانی دوربایر سرعت فعلی پوسته است، با توجه به کنده انتپاض و سردشدن سنگ کره و سرعت ساخته شدن پوسته در کرتاسه میانی حدود زده می‌شود که سطح دریا به میزان ۲۰۰-۳۰۰ متر افزایش یافته است (باید توجه داشت در صورتی که کلامک‌های یخی عصر حاضر ذوب شوند این میزان ۶۵ متر خواهد بود). در واقع ۲۰ درصد سطح قاره‌ها در طی کرتاسه میانی توسط آب اقیانوسها اشغال شد.

به طور خلاصه زمین ساخت صفحه‌ای نه تنها بر توزیع و ارتفاع قاره‌ها، بلکه بر میزان مساحت، آنها که بالاتر از سطح دریا قرار گرفته نیز اثر می‌گذارد. تأثیر چنین تغییراتی در اقلیم چیست؟

چگونگی اثر زمین ساخت صفحه‌ای بر اقلیم
زمین ساخت صفحه‌ای با تغییر در پراکندگی، ارتفاع و مساحت قاره‌ها و همچنین با تغییر غلظت دی اکسیدکربن انتسرف اقلیم را تغییر می‌دهد.
پراکندگی قاره‌ها- برای ارزیابی اثرات توزیع قاره‌ها بر اقلیم جهانی باید پنج عامل اساسی را پیگیری کرد، اختلاف در آبی روی (۳) سطوح، وسعت اراضی واقع در عرضهای بالا، جایه جایی گرمایی نهان، موانع

مستقیم و غیر مستقیم بر اقلیم اثر می‌گذارد، مستقیماً با تأثیر بر ترکیب و غلظت گازهای اتمسفر، حجم اقیانوسها، پراکندگی، ارتفاع و سمعت قاره‌ها و به صورت غیر مستقیم از طریق تأثیر بر چرخه‌های زئوژیمیابی سلیلکات - کربنات، باعث تغییر اقلیم می‌شود. چنین تغییراتی به دلیل سرعت پیسارگم حرکت صفحات زمین بسیار بسطی است و در طی میلیونها سال اتفاق می‌افتد و منجر به تغییرات بلندمدت اقلیمی می‌شود. در بررسی علل تغییرات اقلیمی کوتاه مدت همچون تناوب دوره‌های یختیدن و بین یختیدن پلیستوسن که در طی هزاران سال اتفاق افتاد، توری زمین ساخت صفحه‌ای پاسخگو نیست، در این موارد توجه دانشمندان به سوی انرژی خورشید و تغییرات آن معطوف می‌شود.

انرژی اقلیم را متاثر می‌کنند.

پراکندگی ناهمواریها بر چرخه‌های بزرگ مغایس اتمسفر چون رویدادها اثر می‌گذارد، ناهمواریها چون سدی در مقابل جریانها عمل کرده و الگوی جریانی در اطراف و بعد از سد را تغییر می‌دهند و در نهایت الگوی هوا بین را کنترل می‌کنند. بنا بر این هر تغییری در توپوگرافی بر چرخه‌های اتمسفری اثرگذار خواهد بود. جهت رویه باد کوهها مرطوبتر است در حالی که در جهت پشت به باد در اثر پدیده سایه باران شرایط خشکی ایجاد خواهد شد، در این بخش بیانها بدلیل نزول هوای خشک توسعه می‌یابند. بنا بر این ارتفاع و جهت ناهمواریها، اقلیم محلی را در کنترل خود می‌گیرند.

پلیت تکتونیک و دی اکسیدکرین - سلیلکات را ساخت صفحه‌ای قادرند چرخه‌های زئوژیمیابی کربنات - سلیلکات را تغییر دهند. ساخته شدن پوسته جدید در محل پیشتهای میان اقیانوسی منجر به تحریب حواشی صفحات در مراتزهای فرو راش می‌شود، این تحریب آتششانها را فعال کرده و منجر به خروج دی اکسیدکرین از دهانه آنها می‌شود. در طی زمانهای طولانی دی اکسیدکرین تولید شده با دخالت در هوازدگی سنگهای آذرین و دگرگونی متعادل می‌شود.

بیشتر حقیقین اعتقاد دارند در طی کرتاسه میزان توسعه کف اقیانوسها تقریباً دوبار ابر زمان حاضر بوده است بنا بر این میزان تولیدی اکسیدکرین به همان نسبت افزایش یافته است.^(۴)

برای ایجاد تعادل در میزان دی اکسیدکرین جو می‌باشندی هوازدگی سلیلکاتها افزایش می‌یافته، در صورتی که در هنگام ساخته شدن پوسته جدید بدله انتقاض آرام مواد ضمیمه شده همزمان حجم اقیانوسها کاهش یافته و آب دریا بر روزی قاره‌ها پیش روی کرده است. و در نتیجه اساساً مساحت سنگهای در معرض هوازدگی کاهش یافته است، بنا بر این نه تنها هوازدگی افزایش نیافته بلکه به ذلیل کاهش مساحت سنگهای در معرض، میزان آب کاهش یافته است و نهایتاً با افزایش تولیدی اکسیدکرین و کاهش مصرف آن غلظت این گاز در اتمسفر افزایش یافته است.

از چنین مباحث ساده‌ای می‌توان نتیجه گرفت که تغییر در میزان فرایند زمین ساخت صفحه‌ای می‌تواند عامل نتیجه غلظت گاز مهم گلخانه‌ای اتمسفر یعنی دی اکسیدکرین شود، چنین تغییراتی ممکن است در طی دهها میلیون سال اتفاق بیفتد. جالب توجه آنکه عموماً بالا بودن سطح دریاها اقلیم گرم و پایین بودن سطح آن با اقلیم سرد همراه بوده است. چنین همراهی بیانگر این واقعیت است که غلظت دی اکسیدکرین اتمسفریه عنوان یخشی از چرخه سلیلکات - کربنات با زمین ساخت صفحه‌ای گره خوردده است.

نتیجه

بدون شک در تشریح علل تغییرات بلند مدت اقلیمی، توری زمین ساخت صفحه‌ای قادر به پاسخگویی بسیاری از سوالات در این زمینه است. از جمله این تغییرات این تغییراتی است که صفحات زمین از پیش از این زمانه

منابع

۱- منبع اصلی

Barron .Eric J.-Climatic variation in earth history - university science books- 1996.

۲- منابع کمکی

- تاریخ‌گر، ادوارد جی - لو تگن، فردیک. - مبانی زمین شناسی - مترجم اخروی، رسول- انتشارات مدرسه- ۱۳۷۹.

- رودین، او.ف- کوترباخ، ج- بالآمدن فلاٹها و تغییر اوضاع اقلیمی زمین- مترجم علمی غریب، حمیده- آموزش زمین شناسی (رشد) شماره مسلسل ۲۵ و ۲۶- ۱۳۷۰- ۲۶.

- علیجانی، بهلول- کاویانی، محمد رضا- مبانی آب و هواشناسی- انتشارات سمت- ۱۳۷۱.

- مر، فرید- مدیری، سروش- زمین ساخت صفحه‌ای و فرایندهای زمین شناختی- انتشارات کوشامد- ۱۳۸۰.

پانوشت

1) Subduction

2) Mid-Oceanic ridge

3) Abedo

(۱) آزمایش‌های مکرر مدل‌های اقلیمی حاکم از آن است که در کرتاسه مبانی دی اکسیدکرین اتصاف چهار برابر بیشتر از حوالی بوده است، که با توجه به تفاوت‌های جغرافیایی می‌توانسته منجر به افزایش دماها در جهه ساتنگار است. عصر حاضر شود.