

حرکت قاره‌ها و مراحل تشکیل خشکیها و آبهای امروزی

دکتر خدیجه اسدیان

گروه جغرافیا - دانشگاه تهران

مقدمه

شكل خشکیها و آبهای همچنین محل قرار گرفتن آنها در سطح زمین، از زمان تشکیل تا کنون تغییرات زیادی به خود دیده است. قاره‌ها درابتدا به صورت پوسته واحدی (پوسته زمین^۱) بوده‌اند که احتمالاً تمام سطح زمین را اشغال می‌کرده‌اند. سپس قسمتی از آن به وسیله آب پوشیده شده، دریای واحدی به نام پانتالاسا^۲ و بقیه آن خشکی واحدی به نام پانگه آ^۳ رابه وجود آورده است. آنگاه پانگه آ، به دوابر قاره^۴، لوراسیا^۵ و گندوانا^۶ تقسیم شده که بخشی از پانتالاسا به نام دریای مزوژه یا تیس^۷ یا مدیترانه کبیر، آنها را از هم جدا می‌کرده‌است. لوراسیا در نیمکره شمالی قرار داشته و شامل امریکای شمالی، اروپا و آسیا می‌شده و گندوانا واقع در نیمکره جنوبی، شامل امریکای جنوبی، افریقا، هند، استرالیا و قطب جنوب بوده است. با لاخره دوابر قاره فوق به قطعات متعددی که بتدریج از هم فاصله گرفته و چندین اقیانوس از آن جمله، اقیانوس اطلس را به وجود آورده‌اند، تقسیم شده‌اند.

رشته کوههای متعدد و گاه بسیار طویل و بلندی متواالیا "تشکیل شده که سپس در اثر عامل فرسایش،^۸ تخریب یافته و ریشه‌های آنها اغلب در زیر رسوبات بعدی مدفون گردیده‌اند. رویدادهای زمین شناختی بی شمار بوده‌اند. زلزله، آتش‌نشان، زیرو روشنگی،^۹ یخچالها و تغییر شکل‌هایی که در اعماق صورت می‌گیرند و بنابراین این دسترسی به آن امکان پذیر

1-Terrestrial Crust

2- Panthalassa

3- Pangaea

4-Supercontinent

5-Laurasia

6- Gondwana

7-Tethys (mésogée)

8-Erosion

9-Effondrement

نمی باشد مانند دگرگونیها^۱ و خارایی شدن^۲ از آن جمله هستند. تامد تهای زیادی، مسئله حرکت قاره‌ها (آلفرد وگنر^۳ ۱۹۱۵) به صورت تئوری مطرح بوده و با وجودی که از سال ۱۹۲۲، دانشمندان زیادی او^۴ جمله آرگان برروی این موضوع مطالعه نموده و اطلاعات زیادی به دست آورده بودند، معدالت بعضی‌ها آن را تائید کرده و برخی دیگر آن را نپذیرفته بودند. تاینکه در طی ۲۰ سال اخیر دوگروه مختلف از ژئوفیزیکدانان که یکی برروی مغناطیس دیرینه و دیگری برروی بسترهای آقیانوسها مطالعه می‌کردند، با خود اطلاعات متعدد و مفیدی به همراه آوردند، که به کمک آنها می‌توان تقریباً "با اطمینان راجع به جابجایی قاره‌ها صحبت نمود. زیست شناسان گذشته زمین‌بیز با الهام از وضع آب و هوای دیرینه به استقاقی قاره‌ها ارزش تازه‌تری داده‌اند مبلغاً، بازسازی آب و هوای گذشته زمین که بر مشاهدات زمین شناسی و دیرین شناسی استوار است به جابجایی قطبها و استوار در ادور گذشته انجامید که از نظر مفهوم، تحرک قاره‌ها را نشان می‌دهد".

باز آرایی قاره‌های زمین و بازسازی ابر قاره گند وانا، انسان را قادر می‌سازد تا بتواند ارتباط بین خشکیهای مزبور را از نظر زمین شناسی مسورد بررسی قرار داده، قسمتی از سرگذشت خشکیهای اولیه زمین و حرکت آنها را روشن نماید.

مراحل اولیه رانش^۱ قاره‌ها

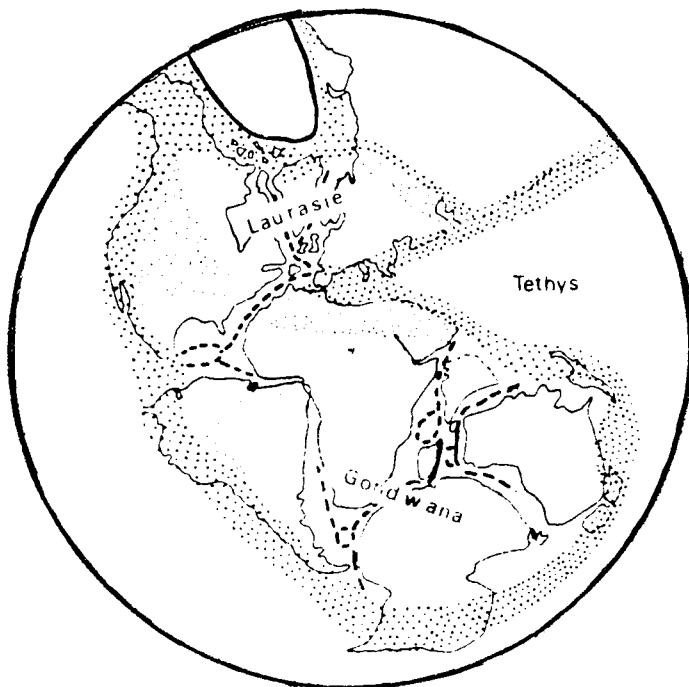
برای تعیین مراحل رانش قاره‌ها، نسبت به وقتی که فقط می‌خواهیم وجود آن را نشان دهیم، احتیاج به شواهد دقیقتری داریم. بیشترین اطلاعات ما مربوط به مناطقی است که آشنایی کاملی از زمین‌شناسی آن دردست است. مانند قاره‌های اطراف اطلس شمالی و چند منطقه، دیگر که به دقت مطالعه شده‌اند. در حال حاضر، هنوز این مناطق زیاد نیستند، به همین علت، به جز در موارد نادر، تئوری رانش قاره‌ها از قدرت کافی برخوردار نیست.

در مناطق اقیانوسی، که مغناطیس دیرینه^۲ آن ترسیم شده، می‌توان تاریخ جداشدن قاره‌هارا در طول ۱۰۰ میلیون سال اخیر مشخص نمود. ولی در نقاط دیگر برای تعیین تاریخ اولین شکافهای ایجاد شده در خشکیهای بزرگ و میزان سرعت جدا شدن بعدی آنها اطلاعات زمین‌شناسی و مغناطیس دیرینه به دست آمده از سنگ‌های تشکیل دهنده خشکیهای مورد استفاده و ارزیابی قرار می‌گیرند.

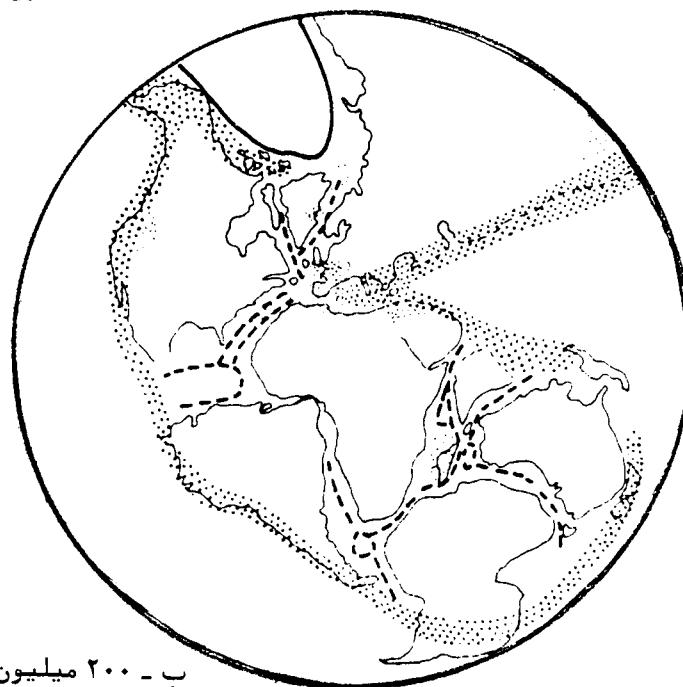
در ۴۰۰ میلیون سال قبل، یعنی تقریباً "اواخر کربونیفر"، توده‌های قاره‌ای جهان به صورت دو مجموعه یا دوابر قاره با اندازه‌های مساوی که در بعضی از مناطق به هم مربوط بوده و قاره‌های امروزی در آن قابل شناسایی بودند وجود داشتند (شکل ۱-الف). این مجموعه‌ها هیچگونه تغییری تا ۱۵۰ میلیون سال بعد نیافته‌اند. با توجه به اینکه، ۳۰۰ میلیون سال اخیر تقریباً $\frac{1}{15}$ عمر زمین را شامل می‌شود، زمان مناسبی برای شروع تاریخ ما انتخاب شده است.

سرگذشت گندوانا

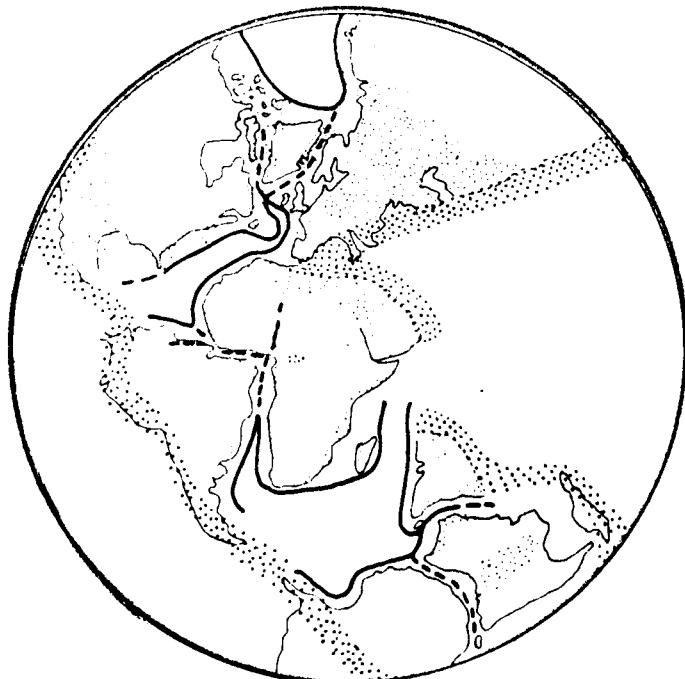
در آن زمان گندوانا در حالی که شامل امریکای جنوبی، افریقا، هندوستان، استرالیا و قطب جنوب بوده طوری قرار داشته که قسمت جنوبی



الف - ٣٠٠ مليون سال قبل



ب - ٢٠٠ مليون سال قبل



پ - ۱۰۰ میلیون سال قبل

- گودالهای اطراف قاره‌ها که در آنها رسوبات با خاصت بسیار زیاد انباشته شده و در نهایت کوهستانهای امروزی را تشکیل داده‌اند.
- دریاهای رو - قاره‌ای ^۱ کم عمق

شکل ۱- پراکندگی قاره‌ها

در این سه تصویر رابطه بین خشکیها درسه زمان مختلف نشان داده شده اما وجودیا عدم دریای نیمه عمیق در هر دوره فقط به صورت جزیی مشخص شده است. طولهای عرضهای جغرافیایی در نظر نشده (طرح به صورت بر جسته نشان داده شده و بر روی افریقا متمرکز گردیده است)، زیرا شناخت مابرب روی موقعیت دقیق آنها هنوز کافی نیست. هرچند که می‌دانیم گندوانا از مناطق قطبی جنوبی به سمت استوا حرکن کرده (با شکل ۳ مقایسه کنید). در صورتی که لوراسیا بتدربیج به سمت شمال رانش داشته است، خطوط ممتد نشان دهنده موقعیت شکافهایی است که برای تشکیل اقیانوس هند و اطلس باز شده‌اند. در موقعی که شکافها در طول کسترشن هنوز کاملاً "جدانشده‌اند" خطوط ممتد جای خود را به خطوط نقطه چین داده‌اند. هیچ‌گونه تحقیقی بر روی جنبه‌ای کوچک درون قاره‌ای انجام نگرفته، است مانند بسته بودن دنباله پاتاگونی امریکای جنوبی در اطراف افریقا، یا جنبه‌ای احتمالی قرب قطب جنوب نسبت به شرق آن.

1-Epicontinental

2-Patagoninan tail (queue Patagonienne).

آن زیر بخش‌های قطبی واقع می‌شده است، در صورتی که بخش شمالی آن به عرضهای مناطق گرم می‌رسیده است.^۰ امریکای شمالی، اروپا و آسیا، لوراسیا را تشکیل می‌داده‌اند که روی استوا را می‌پوشاند.^۱

در تمام اطراف قاره لوراسیا، گودال‌های طویلی^۲ وجود داشته که رسوبات زیادی در آن ته نشین بوده‌اند. تکامل بعدی این گودالها، منجر به تشکیل رشته کوه‌های عهد حاضر نظیر پیرا - اطلسی^۳، آلپی-هیمالیایی^۴ گردیده است. اما در این زمان وسیع در طی قسمت اعظمی از تاریخ عمر زمین، این گودالها به علت فوران عظیم آتش‌فشانی که اغلب زیر دریایی^۵ بوده‌اند، پایه اصلی فعالیت زمین شناسی را تشکیل داده‌اند. جغرافیای این گودال، شباهت زیادی به گودال بزرگ اقیانوس‌های کنونی دارد.

بین لوراسیا و گندوانا، دریای تتنیس قرار داشته است. این دریا به سمت غرب باریک و تنگ شده به نحوی که، ابر قاره‌ها، در بخش شمال غربی افریقا، امریکای شمالی و اروپای جنوبی با هم ارتباط داشته‌اند. معدالت دریاهای کم عمقی که غالباً^۶ این تنگه‌های خاکی رامی‌پوشانیده مانع مهاجرت گیاهان و جانوران خشکی زی به این مناطق شده است.

در این دوره، قسمت بزرگی از خشکی گندوانا خشک بوده به صورت طشتکی^۷ وسیع وجود داشته است. اعمال فرسایشی با دورودخانه باعث حمل رسوبات به قسمت مرکزی این طشتک، یا به ماورای حدود قاره‌ها در گودال‌های کناری شده است. در جنوب دریای تتنیس، دریاهای کم عمق^۸ قسمت‌هایی از افریقا شمالی، هند و شمال غربی استرالیا را می‌پوشانیده که در طول ۵۰ میلیون سال بعد، عقب نشینی نموده‌اند. مانند عقب نشینی‌های^۹ که توسط دریاهای ساحلی در حوضه آمازون صورت گرفته‌اند. شکستگی‌های متعدد از تشکیل شدن بعدی اقیانوس‌های اطلس جنوبی و هند خبر می‌دهند. به نظر می‌رسد که در همان موقع در مجاورت ماداگاسکار و استرالیای غربی

1- Long troughs (longues fosses) 2- Circum-Pacific

3- Often(episodiquement) 4- Links (isthmes)

5-Dry Land (terre ferme) 6-Basin-like(curette)

7- Fracture

یک دریای کوچک داخلی که مشابه مدیترانه کنونی بوده به صورت یک پیش-^۱
اقیانوس هند ^۲ وجود داشته است. این دریای کوچک، سینوس استرالیس
نامیده شده است.

حاشیه غربی استرالیا، فرونژینی فعالی را از ۱۰۰ یا حتی
۲۰۰ میلیون سال قبل آغاز نمود. اما با فرونژینی تدریجی، به وسیله
رسوباتی که از خشکیهای استرالیا کنده شده، پر گردید. البته سطح پایین
آمدن آن بندرت به حدی می‌رسید که به وسیله آب دریایی پرشود. وضعیت
مشابهی نیز در طول کناره شرقی افریقا وجود داشت که در آن ۷ تا ۸ کیلومتر
از رسوبات قاره‌ای در حوضه فرونژینی انباشته گردید. هیچگونه شواهدی
پیدا نشده است تا نشان دهد که این حوضه در زیر سطح دریاهای
قرار داشته است؛ جز در دوره‌های بسیار کوتاهی، در ۲۵۰ میلیون سال قبل،
که دریا از غرب هندوستان تا ماداگاسکار را اشغال می‌نموده است.
امروزه یک اقیانوس عمیق، ماداگاسکار را از افریقا جدا می‌کند
(تنگه موzaمبیک) ^۳ اما عمق آن از این نوع رسوبات به ویژه رسوبات خشکی
پرشده، هر چند که احتمال می‌دود ماداگاسکار از افریقا در ۳۰۰ میلیون
سال قبل جدا شده باشد.

در طول ۱۵۰ میلیون سال بعدی (شکل ۱-ب)، گندوانا تغییری
نکرده مگراینکه، به آرامی به سمت شمال رانش حاصل نموده است. به
نظر می‌رسد که بهتر شدن کلی آب و هوا، با این حرکت همراه بوده تا وقتی
که، در حدود ۴ میلیون سال قبل، قاره‌های شمالی شروع به احاطه کردن قطب
شمال نموده‌اند. در اوخر این دوره، چاله گندوانا به تدریج قطعه قطعه شده
و به صورت حوضه‌های جداگانه‌ای در می‌آید. در حالی‌که، بافت کف آن که
توسط فرسایش و رسوبگذاری تشکیل شده، به همان صورت باقی می‌ماند.

فورانهای ^۴ آتشخانی و فعالیتهای درونی زمین

ناگهان، وضع بشدت به هم می‌خورد، روانه‌های ^۴ عظیمی

1- Proto -Indian Ocean(pré-ocean Indien)

2- Sinus Australis 3-Eruption 4- Flood (Coulée)

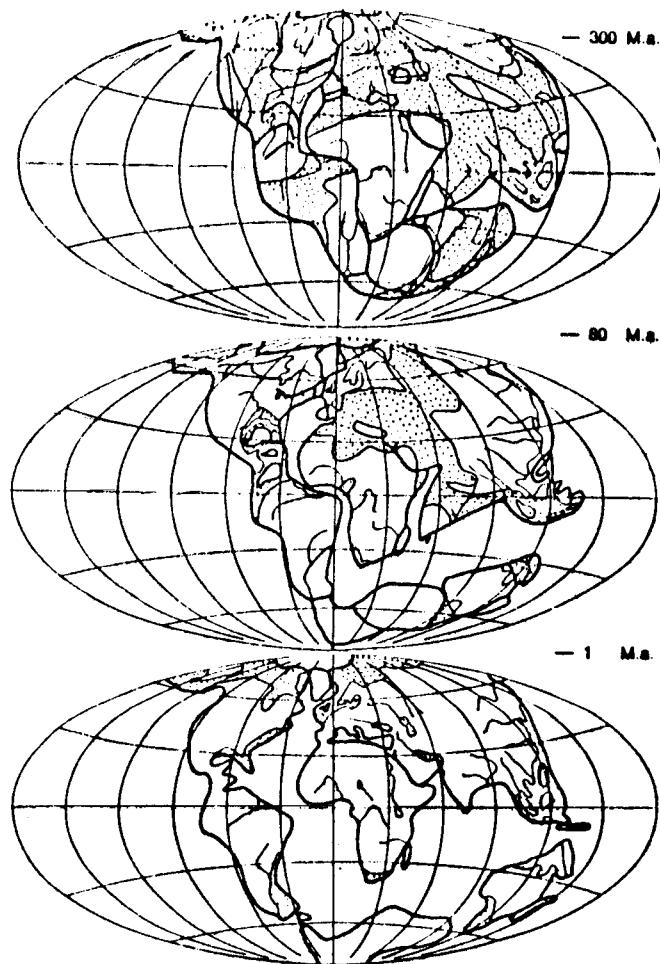
از گدازه‌های^۱ بازالتی، تقریباً همزمان، تمام قاره گندوانا را فرا می‌گیرد و هزاران کیلومتر مربع آن را می‌پوشاند و سعت این روانه‌های بازالتی نشان می‌دهد که، گندوانا بر روی بالشی^۲ از سنگهای درحال ذوب، شناور بوده است؛ سنگهای مذابی که با انداخت بازشدن شکستگی‌های موجود از آن خارج شده و با نزدیک شدن به یکدیگر شیارهایی به وجود آورده‌اند که درنهایت باعث قطعه قطعه شدن گندوانا به قاره‌های کنونی شده‌اند.

این گدازه‌ها، در حدود ۱۶۰ میلیون سال قبل، روی استرالیا (دلریتهای تاسمانی)^۳، هندوستان (تراپهای راج محل)^۴، خاورمیانه (تراپهای یمن)^۵، قاره قطب جنوب^۶ (دلریتهای فرار)^۷ و افریقا (گدازه‌های کارو)^۸ گسترده شده‌اند. تنها قاره گندوانایی که از این اولین فعالیت آتشفشاری مصنون ماند، امریکای جنوبی بود؛ که آن هم ۴۰ میلیون سال بعد که فورانهای آتشفشاری جدیدی (سراژرال^۹) در افریقا (جنوبی) به وقوع پیوست توسط این مواد اشغال گردید.

فرونشینی حواشی قاره‌ها

فعالیت روبه افزایش مواد آتشفشاری، با فرونشینی مناطق همراه بوده است. تحت اثر وزن گدازه‌ها، مناطق مجاور ترکهای^{۱۰}، فرونشته و تشکیل طشتک‌هایی داده‌اند که در آنها ابتدا آب جمع شده و سپس با عمل تبخیر آب، رسوباتی از نمک به وجود آمده که امروزه اغلب قاره‌های جنوبی را پوشانیده است. با ادامه فرورفتگی این مناطق، باریکه‌هایی از آب دریای تنیس در طول حواشی قاره‌ها جریان می‌یابد و مقدمه تشکیل اقیانوس‌های پرگه کنونی را فراهم می‌سازد.

1-Lava (Lave)	8-Karoo Lavas
2-Cushion (édredon)	9-Serra Geral
3-Tasmanian Dolerites	10-Crack (fissure)
4-Rajmahal Traps	
5-Yemen Traps	
6-Antarctica (Antarctique)	
7-Ferrar Dolerites	



شکل ۲- تکامل قاره‌ها طبق نظریه الفردوگنر

این بازسازی براساس بسیاری از واقعیات علمی صورت گرفته است و با آنچه که امروزه در مورد تکامل قاره‌های جنوبی گفته می‌شود، مطابقت می‌کند. مناطق نقطه چین شده دریاها کم عمقی را نشان می‌دهد که قاره‌ها را می‌پوشانه است.

M.a. = میلیون سال

این دریاهای باریک کم عمق که شباht زیادی به دریای سرخ کنونی (شکل ۴- تکامل قاره‌ها) و خلیج کالیفرنی داشتند به سمت جنوب ادامه یافته و بین هندوستان و ساحل سومالی قرار گرفتند و تقریباً ۱۵۰ میلیون سال پیش توانستند به دریاهای موجود در اطراف ماداگاسکار ملحق شوند. در حدود ۱۰ میلیون سال بعد، دریاهای مشابهی، طول سواحل شرقی هندوستان را فراگرفته و استرالیا را که در این دوره تقریباً به طور کامل پوشیده از دریا چهای بزرگ مملو از آب شیرین و کم عمق بود، جدا نموده است. به نظر می‌رسد که پیش روی این دریاهای کناری به سمت جنوب بتدویج کنده است زیرا، ۰۰ میلیون سال بعد اشار آن در تنگه^۱ موزامبیک و سواحل افریقا جنوبی پیدا شده است. متأسفانه اغلب شواهد ممکن دریاهای، در حال حاضر در زیر اقیانوسها مدفون می‌باشند. برای تعقیب تکامل آنها، باید به قطعات مجزا شده^۲ رسوبات دریایی که امروزه به صورت زمینهای خشک در حواشی قاره‌ها وجود دارد، اکتفا کنیم بعلاوه نمی‌توان زمان رسیدن این دریاهای به دماغه^۳ امیدنیک^۴ را دقیقاً "مشخص نمود. با اطلاعاتی که در حال حاضر موجود است، هنوز بسیار مشکل است که بتوان آثار ظهور جدایی^۷ بین قطب جنوب و استرالیا را پیدا نمود، زیرا تمدن شاهزاده‌ای موجود در قطب جنوب، یا توسط یخ و یا توسط دریا پوشیده شده‌اند. معذالت، وجود روانه‌های بازالتی، تشکیل شکاف باریکی را در حدود ۱۶۰ میلیون سال قبل نشان می‌دهد. اما در مورد جدا شدن کامل قاره‌ها، مطالعات جدید اقیانوس شناسی نشان می‌دهد، که این امر در طی ۸۰ میلیون سال اخیر، یعنی زمان بازشدن اقیانوس هند، صورت گرفته است.

در مورد سمت دیگر افریقا و در طول سواحل آن که امریکای جنوبی قرار گرفته، اطلاعات متعددی در دست می‌باشد. جزئیات پیشرفت دریاهای کناری در طول سواحل کنونی، اخیراً "توسط چینه شناسی به نام ریچارد ریمن^۸

1-Strait Channel (*détroit = canal*)

2-Mozambique channel

3-Isolated patches(*parcelles isolées*)

4-Dry land (*terre ferme*)

5-Cape (*Cap*)

6-Good Hope Cape (*Cap de Bonne Espérance*)

7-Split (*Scission*)

8-Richard Reymont

شرح داده شده است. دریاها در ۱۲۰ میلیون سال قبل به سمت جنوب‌غریبی افریقا، در حدود ۱۰ میلیون سال بعد از آن به کنگو و در ۱۰۵ میلیون سال پیش، به نیجریه رسیده‌اند. این پیشروی با یک سری جلو آمدن و عقب رفتن همراه بوده است. هر جلو رفتن باعث شده که دریاها کمی بیشتر به سمت شمال حرکت کنند، به نحوی که، در انتهای این عمل، آب بدون هیچگونه قطع شدن بین افریقا و امریکای جنوبی را در ۱۰۰ میلیون سال قبل به اشغال خود در آورده است (شکل ۱۱). دریا در این دوره، گودال بنوئه^۱ را پر می‌کرده، گودالی که توده افریقایی را از نیجریه تا الجزیره و تقریباً "تمدیترانس" قطع می‌نموده است. معذالتک، به جای اینکه دریای مذکور در طول این گودال پیشروی حاصل کند، به طرف غرب منحرف شده و در آنجا به دریاهای حاشیه‌ای که به آرامی به سمت شرق، بین پیش آمدگی^۲ افریقا و شمال بزریل در حرکت بودند ملحق گردیده است. تقریباً ۹۲ میلیون سال قبل، دریاهای حاشیه‌ای، در حالی که افریقا را از امریکای جنوبی به طور کامل جدا کرده بودند به یکدیگر اتصال یافته‌اند.

پیدایش اقیانوسها

قبل از تجزیه قاره گندوانا، اقیانوس کبیر و دریای تتیس از آبهای مهم روی زمین محسوب می‌شدند. با قطعه قطعه شدن گندوانا و فاصله گرفتن اجزای آنها از یکدیگر اقیانوس‌های جوانتری مانند هند و اطلس پدیدآمدند. سرگذشت اقیانوس هند و اطلس، با مطالعه مغناطیس دیرینه سنگهای اعمق و قاره‌های مجاور کشف شده است. با وجودی که باز شدن اقیانوس هند از ۶۰ میلیون سال قبل و اقیانوس اطلس جنوبی از ۱۲۰ میلیون سال قبل آغاز شده ولی تا ۱۰۰ میلیون سال قبل هیچگونه وسعتی پیدانکرده‌اند. بین ۱۰۰ تا ۸۰ میلیون سال قبل، امریکای جنوبی از افریقا جدا شد و سپس به سمت غرب رانش پیدا نمود تا اینکه، به وضع کنونی خود رسید.

1-Benue (Benoué)

2-Bulge (Saillie)

همزمان با آن، هند مجمع‌الجزیره‌ای^۱ نیز بتدیرج از افریقا مجزا و به طرف شمال حرکت کرد و با لآخره به آسیا متصل گردید. استرالیا و قاره قطب جنوب نیز از افریقا جدا و این دو به مدت ۲۰ تا ۳۰ میلیون سال در اتصال با یکدیگرانش یافتند و با لآخره در ۵۰ تا ۶۰ میلیون سال اخیر از هم جدا شده و موقعیت عهده‌حاضر خودرا به دست آوردند در صورتی که افریقا به آرامی به سمت شمال حرکت کرده تا جایی که به اروپا برخورد نموده است.

ارتفاع متوسط لوراسیا، در ابتدای ۳۰۰ میلیون سال اخیر پایینتر از ارتفاع گندوانا بوده است. البته کوههای آپا لاشی^۲ - کالدونی^۳، اورال و سیبری‌شرقی بلندی بیشتری داشته اند که آن‌هم با گذشت ۵۰ میلیون سال، در اثر عامل فرسایش ساییدگی حاصل نموده‌اند.

قسمت اعظم امریکای شمالی نظیر آنچه که در خلیج هودسن^۴ امروزی مشاهده می‌شود، پوشیده از دریاها بود که سپس بتدیرج در طی ۱۵۰ میلیون سال اخیر به سمت جنوب و غرب عقب نشینی نموده است. در غرب اورال، اروپا در زیر دریای کم عمقی قرار داشته گسترش دریای تتنیس به سمت شمال که بتدیرج موقعیت خود را در طول زمان عوض می‌کرده، تقریباً "طی بخش مهمی از ۲۰۰ میلیون سال بعد صورت گرفته است. در خاور دور، حوضه‌های روسی دریایی، منطقه وسیعی از شمال شرق آسیا را اشغال نموده و بعضی از آنها، در ابتدای این دوره^۵ چین را از توده قاره‌ای جدا ساخته است. از این حوضه‌ها، دریاها چندین منطقه چین و سیبری غربی را پوشانده‌اند. اما در مجموع، آسیا همچنان به صورت قاره باقی مانده است.

غیر از وقایعی که در گودالهای حاشیه‌ای رخداده، نخستین فعالیت جدی زمین‌شناسی، ۲۰۰ میلیون سال قبل در سیبری به وقوع پیوسته، وقتی که روانه‌های بازالتی به ضخامت ۲۵۰۰ متر بر روی منطقه‌ای به وسعت ۵۰۰۰۰ کیلومتر مربع گسترده شده است. با اطمینان قریب به یقین، این فورانهای

1-Peninsular Inde

2-Appalachian -Caledonian mountains

3-Bay Hudson

بایک حرکت عظیم که می‌تواند نتیجه جوش خوردن چین با توده قاره‌ای آسیایی باشد، همراه بوده است. ولی اطلاعاتی که درمورد این مناطق و درباره بخش اصلی خاور دور دردست است، هنوز بسیار ناکافی برای پیشنهاد یک فرضیه قابل قبول است.

علام اصلی شکستگیهایی که منجر به بهم پیوستن و بازشنیدن راهی ایجاد اطلس شمالی گردیده، مربوط به ۳۰۰ میلیون سال قبل بوده، درحالی که در طول ۵۰ میلیون سال قبل از آن، موجبات تشکیل معادن فلزی^۱ غنی می‌باشد، این امر از جمله این است که امروزه در نیو فاندلند^۲ و جزایر بریتانیا وجود دارد، فراهم ساخته است. با وجود این، جدا شدگی مذکور، بیشتر از سمت جنوب آغاز شده است، زیرا اگر چه قاره‌های شمالی در ابتدای این دوره، به گندوانا متصل باقی مانده بودند، جدا شدن امریکای شمالی از افریقا، در ۱۸۰ میلیون سال قبل اتفاق افتاده است. این جدا شدن که باعث بازشنیدن پیش از این اطلس مرکزی^۳ گردید، به دنبال خروج همزمان گذازه‌ها در امریکای شمالی و مراکش صورت گرفته است. فورانهایی که، معذالت، وسعت فورانهای سیبری و یا قاره‌های جنوبی را نداشتند. این جنبش که اروپا را به امریکای شمالی متصل نگاهداشت، باعث دریای کم عمقی را به عرض ۴۰۰ بـا ۴۰۰ کیلومتر به وجود آورده باشد که در آن رسوباتی به ضخامت ۳ تا ۴ کیلومتر ته نشین شده باشند. آثار این دریاها را می‌توان امروزه در طول کرانه شرقی فلات قاره^۴ اطلس آمریکای شمالی پیدا نمود. به نظر می‌رسد که این اولین بازشنیدن، سریع و شدید نبوده و احتمالاً^۵ قبل از برقراری مرحله جدید جنبشها که ۱۲۰ میلیون سال پیش آغاز شده به پایداری رسیده است. در این هنگام اقیانوس اطلس، شروع به وسیع شدن نموده و درحالی که به $\frac{1}{3}$ وسعت کنونی خود رسیده به دریای لابرادور^۶ که در حال بازشنیدن به طرف جنوب، بین

1-Metalliferous ores (*gîtes métallifères*)

2-New Foundland (Terre - Neuve)

3-Proto - Central Atlantic

4-Continental Shelf (Plateau)

5-Labrador Sea

گروئنلندو کانادا بوده ، متصل شده است . سپس در ۷۰ تا ۸۰ میلیون سال قبل، گسترش اقیانوس اطلس سریع شده ، ضمن توقف در طول دریای لبرادر ، بین اروپا و گروئنلند ، به دنبال خروج مواد بازالتی در این دو منطقه ، شروع بـــــ پیشروی نموده است .

بنابراین تاریخ بازشدن اقیانوسهای بزرگ امروزی بسیار پیچیده است ولی صفاتی را نشان می دهد که بین همه آنها مشترک می باشد . نخست اینکه ، اغلب شکستگیها به مدت طولانی ، قبل از اینکه لبه های آنها به قدر کافی از یکدیگر دور شوند و خروج ^۱ گدازه ها را ممکن سازند و وجود آشته اند . بـــــ علاوه ، بعد از این اولین بازشدنها که ۱۵۰ تا ۱۰۰ میلیون سال قبل صورت گرفته است ، سرعت بازشدن عموما " کندباقی مانده است ، به نحوی که ^۲ دود ^۳ اعماق اقیانوسی زمین ، در طی ۸۰ میلیون سال اخیر تشکیل شده است .

نتیجه گیری

به سختی می توان صفات مشترکی از تکامل گودالهای رسوبی در حواشی قاره ها پیدا نمود . اغلب آنها دارای تاریخی طولانی و به هم ریخته می باشند در مناطق مختلف ، فشرده گیهای ^۴ صورت گرفته و در آن سنگـــــ ای گداخته ای ^۳ داخل شده اند که به دوره های مختلفی تعلق داشته اند . این فعالیت در ابتدای ۳۰۰ میلیون سال اخیر وسیع بوده و بدون انقطاع ادامه داشته است . اما به نظر می رسد که در طول ۲۰ میلیون سال اخیر ، کلیه این گودالها ، حوادث مشابهی به خود دیده و در ۱۰ میلیون سال اخیر ، مرحله به هم ریختگی ^۵ شدیدی را که باعث تشکیل کوه های امروزی شده است پشت سر گذاشته اند . این آشفتگی ^۶ وسیع در گودالهای تیزیس ، به صورت زیر به سهولت تفسیر می شود : در حقیقت ، در این دوره گودالهای بین قاره های جنوبی ، افریقا و هندوستان که به سمت شمال در حال پیشروی بوده اند ، و همچنین بین قاره های شمالی ، اروپا و آسیا که حرکات کندتری داشته اند ، خرد گردیده اند . در قسمت مهمی

1-Escape (Effusion)

4-Intrusion

2-Compression

5-Deformation

3-Igneous rocks

6-Disturbance(Perturbation)

از این مرحله، فشردگی گودالهای اطراف اقیانوس آرام بوضوح به جنبش‌های قاره‌هایی که آنها را در طول ۲۰ تا ۱۲۰ میلیون سال اخیر با خود جابجای می‌کرده‌اند، مربوط بوده است. امادرهال حاضر، علت واقعی در مورد گودالهایی که اخیراً^۱ شدیدترین فشردگیها و با لا آمدگیها را تحمل کرده‌اند، هنوز روش نیست. این امر ممکن است از تغییر تعادل نیروهایی که در طول ۱۰ میلیون سال اخیر، رانش قاره‌ها را کنترل می‌کرده‌اند، ناشی شده باشد.

بنابراین، ما چشم اندازی از تکامل حرکات قاره‌ها در طول ۳۰۰ میلیون سال اخیر در اختیار داریم که کاملاً^۲ مورد تایید می‌باشد. برای مطالعه پذیده‌های قدیمیتر، باید از شواهد مغناطیس دیرینه و زمین‌شناسی کمک بگیریم. اما متاسفانه در حال حاضر اطلاعات قابل قبول مغناطیس دیرینه برای زمینهای قدیمی قاره‌ها بسیار کم است. در هر حال، تعیین سن دقیق این زمینهای حتی به کمک فسیلهای بسیار مشکل است، زیرا، فسیلهای نیز فقط تا ۵۷۰ میلیون سال قبل را مشخص می‌نمایند و از آن فراتر نمی‌روند.

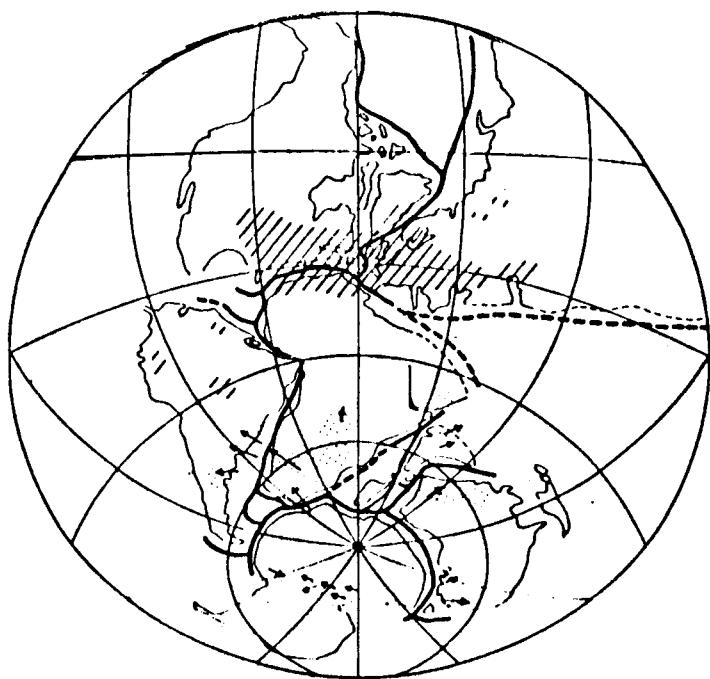
معذالت، شواهد چندی از رانش قاره‌ای^۳ برای دوره بین ۴۵۰ تا ۴۰۰ میلیون سال قبل وجوددارد. فسیلهای ساحلی مشابه، متعلق به حدود ۵۰۰ میلیون سال قبل، در اسکاتلندر^۴ و شمال نیوفاندلند، پیدا شده‌اند، این فسیلهای از انواع فسیلهای ساحلی دیگری که در انگلستان و جنوب نیوفاندلند به باهمین قدمت دیده شده کاملاً^۵ تشخیص داده می‌شوند. در حالی که هیچگونه شواهدی دال بر وجود سدی که این دو منطقه شمالی و جنوبی را از هم جدا کنند، ارائه نشده است. چون روی^۶، اظهار داشته است که این موجودات در سواحل مقابله یک اقیانوس قدیمی زندگی می‌کردند و قاره‌های حواشی این اقیانوس، با هم دیگر حدود ۴۵۰ میلیون سال قبل رانش پیدانموده با متراکم کردن سوبات دریایی، باعث تشکیل کوههای آپا لاشی - کالدونی شده، آثار جانورانی را که در فاصله هزاران کیلومتری یکدیگر بودند به ۵۰ کیلومتری یکدیگر رسانند.

1-Continental drifting

2-Scatland (Ecosse)

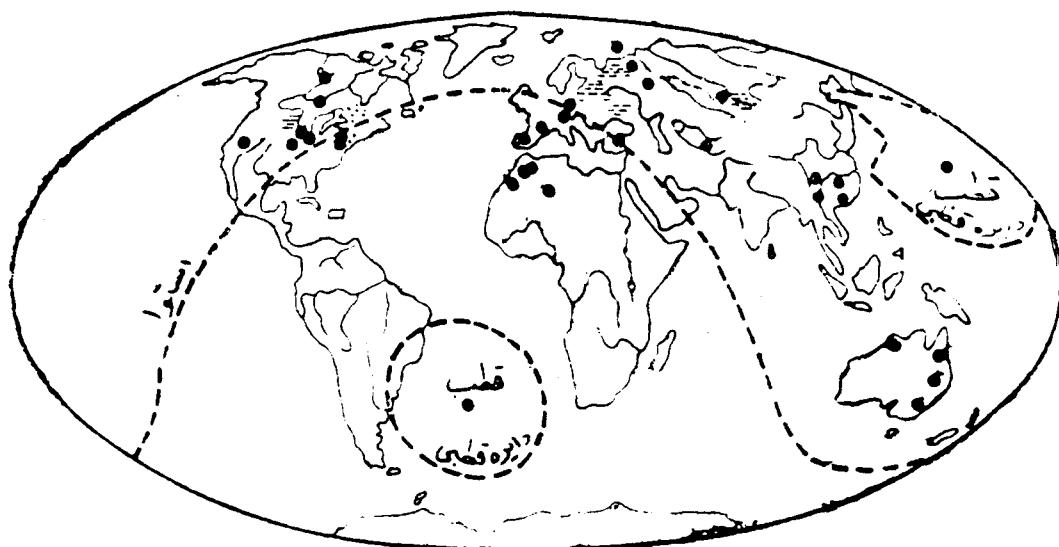
3-John Dewey

بعلاوه با بررسی سنگواره‌های مشابه در مناطق مختلف، میتوان تغییرات آب و هوا و محل قطب و استوا را در دوره‌های مختلف زمین‌شناسی مشخص کرده و از این طریق جایجایی قاره‌ها را نتیجه گیری نمود (شکل ۳) مثلاً در دوره دونین (تقریباً ۴۰۰ میلیون سال قبل)، تشکیلات مرجانی تا شمال خلیج هودسن پیش روی کرده و رسوبات وسیعی را در میشیگان و آلبرتا بر جای گذاشته است. همچنین در این دوره، گیاهان زمینی در جزایر بریتانیا، اسپینزبرگ، گروئنلند شرقی و نیویورک شباht زیادی به یکدیگر داشته‌اند. چنین پراکندگی از جانوران و گیاهان، در صورتی که مناطق آب و هوایی نظیر امروزه کاملاً "مشخص فرض شوند، می‌باشد غیرممکن باشد. وجود مرجانها نشان می‌دهد که این جانوران در نواحی استوایی تکثیر داشته‌اند و همچنین نتیجه گرفته می‌شود که منطقه استوایی زمین در آن دوره، تقریباً "مناطق قطبی عهد حاضر را اشغال می‌کرده است (شکل ۴).



- - مناطق پوشیده از جنگل‌های زغال‌سنگی گرم‌سیری در ۳۰۰ میلیون سال قبل که بعداز ۵۰ میلیون سال به بیابانهای وسیع سوزان تبدیل شده‌اند.
- - مناطق یخچالی در ۲۰۰ تا ۲۵۰ میلیون سال قبل، فلشها نشان دهنده جهت جابجایی یخها می‌باشد.

شکل ۳- یخ قطبی و بیابانهای گرم در ۲۵۰ تا ۳۰۰ میلیون سال قبل بیابانهای گرمی که در شکل مشخص شده، تپه‌های ماسه‌ای و رسوبات نمکی را، در لوراسیا از خود به جاگذاشتند است، در صورتی که هم‌زمان با آن در منطقه گندوانا، کلاهکهای یخچالی وجود داشته است. رسوبات و حرکت یخچالها در شکل بالا، هم‌زمان نبوده‌اند. بلکه در برزیسل ۴۰۰ میلیون سال قبل و در استرالیا و قاره قطب جنوب ۲۵۰ میلیون سال قبل پایان یافته است. در طی ۵۰ میلیون سال، همان طور که منطقه بیابانی موقعيت خودرا بتدریج عوض می‌کرده، لوراسیا به سمت داخل منطقه گرم رانش پیدا می‌نموده است. عرضهای جغرافیایی رسم شده در شکل متعلق به ۲۵۰ میلیون سال قبل می‌باشد.



● مرجانها

● ماسه سنگهای قرمز (بیابانی)

● نمک‌ها (تبخیری)

شکل ۴- موقعیت قطبها نسبت به استوا و پراکندگی رخسارهای مرجانی،
بیابانی (ماسه سنگهای قرمز) و نمکی در دوره دونین (از شوارزباخ)^۱
بنظر می‌رسد که پراکندگی مرجانها در دریاهای استوایی یا گرم و
رخسارهای ماسه سنگی قرمز و نمکی در منطقه بیابانی نیمه گرم هم زمان
صورت گرفته است.

فهرست منابع

- ۱- اسدیان، خدیجه، ۱۴۶۸، مبانی زمین‌شناسی ما قبل تاریخ، انتشارات مرکز نشر دانشگاهی.
- ۲- اسدیان، خدیجه، ۱۴۶۹، جغرافیای دیرینه، چاپ سوم، انتشارات دانشگاه تهران.
- ۳- اسدیان، خدیجه، ۱۳۷۱، جغرافیای زیستی دیرنیه و حال، جهاد دانشگاهی.
- ۴- جعفری، عباس، ۱۳۶۷، سرگذشت زمین، نشر موسسه گیتا شناسی.
- ۵- دنبلی، مصطفی، ۱۴۶۹، جابجایی قاره‌ها، سازمان انتشارات و آموزش انقلاب اسلامی (شرکت سهامی)

References

- 1-Pomerol Ch ,1973. Stratigraphie et Paleontologie (Tertiaire et quaternaire).Doin,Paris.
- 2-Pomerol Ch.1975.Stratigraphie et Paléontologie, Ere Mesozoique.Doin,Paris.
- 3-Pomerol Ch,et Babin Cl.,1977.Stratigraphie et Paléogéographie (Précambrien - Paléozoïque); Idion éditeur,Paris.
- 4-Tarling D.H and M.P,1974.Continental drift.Co,G.Bell and sons LTD.
- 5-Termier H.,1966.Les grands événements de histoire géologique du monde.Aces,Paris.
- 6-Termier ,H.et.G.1973.La dérive des continents.Doin, éditeur, Paris.