

حدود کاربرد تکنونیک صفحات در عفار^۱ ایجاد پوسته جدید اقیانوسی در خشکی

نوشته: دکتر محمود احتشام زاده افشار - دانشکده فنی دانشگاه تهران

چکیده

مراحل مختلف نموپوسته جدید اقیانوسی در عفار از بررسیهای مختلف زمین شناسی و زئوفیزیکی تائید شده است. دانسته‌های گردآوری شده از این بررسی‌ها اجازه تشخیص ساختهای مشابه دره‌های محوری^۲، گسلهای ترانسفورم^۳ و زونهای شکستگی را داده است. باین ترتیب ساختهای موجود در عفار با ساختهای کف اقیانوس مقایسه شده است. دانسته‌ها نشان میدهد که بعضی از محورهای گسترشی اقیانوسها در طی ۳/۵ میلیون سال اخیر بصورت فعال باقیمانده‌اند.

از تعبیر و تفسیر دانسته‌ها و بررسیهای زمین شناسی در قالب نگره تکتونیک صفحات^۴ حداقل دو صفحه کوچک^۵ در محل تلا-ئی سه صفحه اصلی: عربی، نوبی و سومالی در ناحیه افریقا - عربستان مشخص می‌گردد.

۱- پیش گفتار

نگره تکتونیک صفحات براساس دلایلی است که وجود صفحات یا پهنه‌ها را مشخص می‌سازد. براین اساس تصور می‌شود که سطح زمین به تعدادی از صفحات صلب و سخت یا بلوکها تقسیم شده که نسبت بهم در حال حرکت‌اند. هر چند در مورد وجود پهنه‌ها و فرایند‌های آن قبل از کرتاسه پسین دلایل کمی وجود دارد، لکن مرزپهنه‌های تکتونیکی کنونی با پدیده‌های مختلف زمین شناسی قابل تشخیص‌اند. رشته کوههای اقیانوسی^۶ که از آنجا کف اقیانوسی بطور متقارن در اثر گسترش ایجاد می‌شود (شکل ۱) ولی پهنه‌های نزدیک درازگودالهای اقیانوسی^۷ مرزپهنه‌های بزرگ کنونی بشمار می‌رود، لبه پهنه‌های نزدیک درازگودالها در حاشیه قوسهای جزیره‌ای^۸ فعال یا لبه قاره‌ای فعال فرار گرفته‌اند. در طول این زون پهنه‌ها در حال فشاری بوده و در اثر پدیده ساپداکشن^۹ پهنه داخل گوشه^{۱۰} می‌شود. از تمام دانسته‌ها چنین بر می‌آید که کمرندهای کوهزایی پیداگریستی^{۱۱} در لبه قاره‌ها یا زدیک قاره‌ها و قوسهای جزیره‌ای تشکیل گردیده و کف اقیانوسهای قدیمی احتمالاً "در طول لبه قاره‌های قبلی و قوسهای جزیره‌ای ناپدیده شده‌اند. از این‌رو کمرندهای کوهزایی پیداگریستی می‌باید آثار زونهای ساپداکشن را در برداشته باشد.

گسلهای ترانسفورمی که ناحیه‌های قاره‌ای را قطع می‌کنند و نیز لبه پهنه‌هایی که در حوضه‌های حاشیه‌ای^{۱۲} یا اقیانوسهای کوچک پشت قوسهای جزیره‌ای قرار دارند مرزپهنه‌های کوچک کنونی بشمار می‌روند.

۲- تشکیل پوسته اقیانوسی در عفار

انگاره تشکیل پوسته اقیانوسی در عفار قدیمی است. لافتن^{۱۳} در ۱۹۶۶ بر حسب مشاهدات و گنز^{۱۴} ملاحظه کرده است که این ناحیه‌آتشفشاری با حرکات جدا شدن قاره افریقا از عربستان تطبیق یافته است ولی در مدلی که توسط

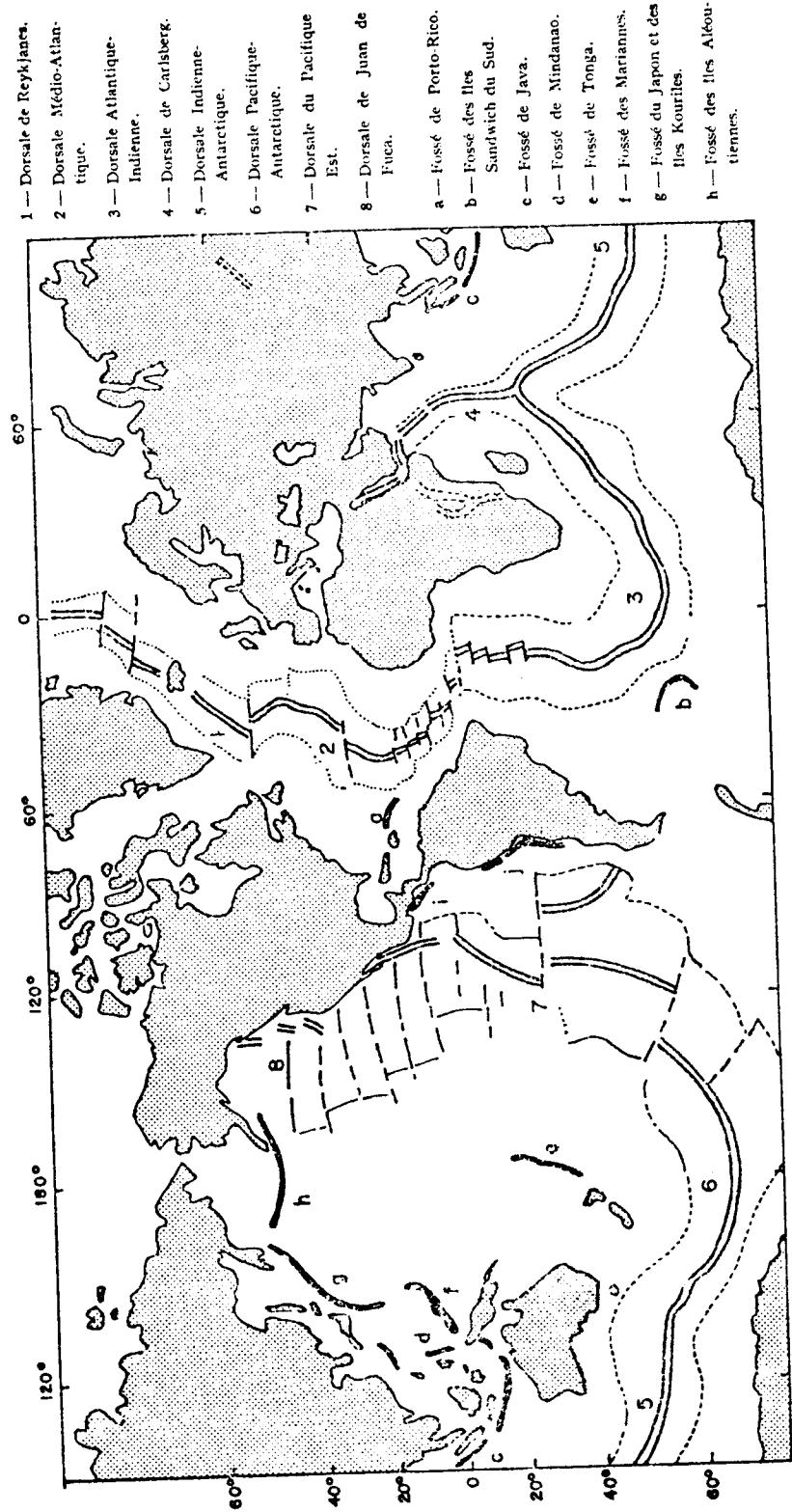
1- Afar 2- Vallées axiales 3- Failles transformantes

4- Tectonique des plaques 5- Microplaque 6- Dorsales océaniques

7- Fosses océaniques 8- Arcs insulaires 9- Subduction

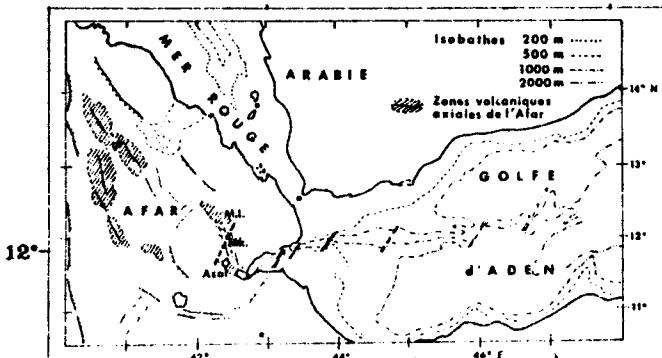
10- Manteau 11- Phanerozoïque 12- Bassins marginaux

13- Laphton 14- Wegener



شکل ۱ - نقشه شماریک کو dalleای اقیانوسی یا زرفاها (خطوط دنائی) کوههای اقیانوسی (خطوط دنائی) گسلهای تراستفروم در این شکل خط چین نشان داده شده است (اقتباس از کتاب زمین شناسی کف اقیانوسها)

مکنی و دیگران در ۱۹۷۱ ارائه شده بدون توجه باین مشاهدات مژبین ایندوبهنه از تنگه باب المندب در جنوب دریای سرخ رسم شده است. در شکل ۲ موقعیت عفار نسبت به دریای سرخ و خلیج عدن نشان داده شده است.



شکل ۲ - نقشه سماتیک تکتونیکی عفار، خلیج عدن و دریای سرخ (از Lepine et Ruegg)

هارون - تازیف^۱ دریای سرخ و خلیج عدن را اقیانوسی در مرحله نوزادی توصیف میکند که در اثر چرخش و حرکت پهنه عربستان بسمت شمال و جدا شدن آن از قاره افریقا ایجاد می شود، نظیر مرحله ای که اقیانوس اطلس در ۲۰۰ میلیون سال پیش طی گردیده است.

از اینروی می توان تصور کرد که در ۲۰۰ میلیون سال آینده اقیانوس اریتره بین جیبوتی و بندر گستردگی شود. بخش عمده عفار از سنگهای آتشفسانی که در طی ۴ میلیون سال اخیر خارج شده اند ساخته شده است. بنابر مشاهدات مستقیم باربری و دیگران^۲ (دراین منطقه کوههای آتشفسانی محوری^۳ قرار گرفته اند که در طول آن بعداز یک مرحله نازک شدن و پاره شدن پوسته قاره ای که از میوسن زیرین شروع شده، پوسته اقیانوسی جدید تشکیل گردیده است. در نقشه زمین شناسی عفار شمالی منطقه های دیگر آتشفسانی محوری باروند شمال غربی - جنوب شرقی نشان داده شده که یک سری محورهای فعال را تشکیل میدهند که در طول آن پوسته نوع بازالتی تشکیل شده است.

واحدهای آتشفسانی جدید در عفار از نظر آتشفسان شناسی و ساختمانی با نظیر اقیانوسی آنها قابل مقایسه است که دارای مفهوم ژئودینامیکی در قالب تکتونیک جهانی^۴ است.

کوههای آتشفسانی محوری در مرحله شکافتگی آنها هم ارزدههای محوری کوههای اقیانوسی میباشند. نوع بازالتها تولید شده نشانه ای از کم یاریابودن گسترش کف اقیانوس است. در گسترش بیشتر ترکیب بازالتها به تولیتیها^۵ نزدیک می شوند.

پیدایش آتشفسانهای مربوط به سیرها^۶ در بخش های از بعضی از کوههای محوری نشانه ای از کاهش و حتی قطع گسترش است.

گسلهای آن اشلون^۷ انعکاس گسلهای ترانسفورم در سطح می باشد که نسبت به آن امتداد مایلی دارند. سری های چینه وار^۸ بخش مرکزی و شمالی عفار پوسته اقیانوسی شمار میروند که قبل از محورهای گسترشی تولید شده اند. آتشفسانهای مرکزی برخلاف کف اقیانوسی از سنگهای تفریق یافته سیلیسی و سنگهای متوات در محل برخورد امتدادهای مختلف تکتونیکی ساخته شده اند. جدید بودن و تشکیل مداوم پوسته قیانوسی در بخش داخلی عفار از خواص سنگ شناسی وزئوشیمی گذاره ها نتیجه می شود.

1- H.Tazieff

2- Barberi et al.

3- Chaines axiales

4- Tectonique globale

5- Tholeites

6- Boucliers

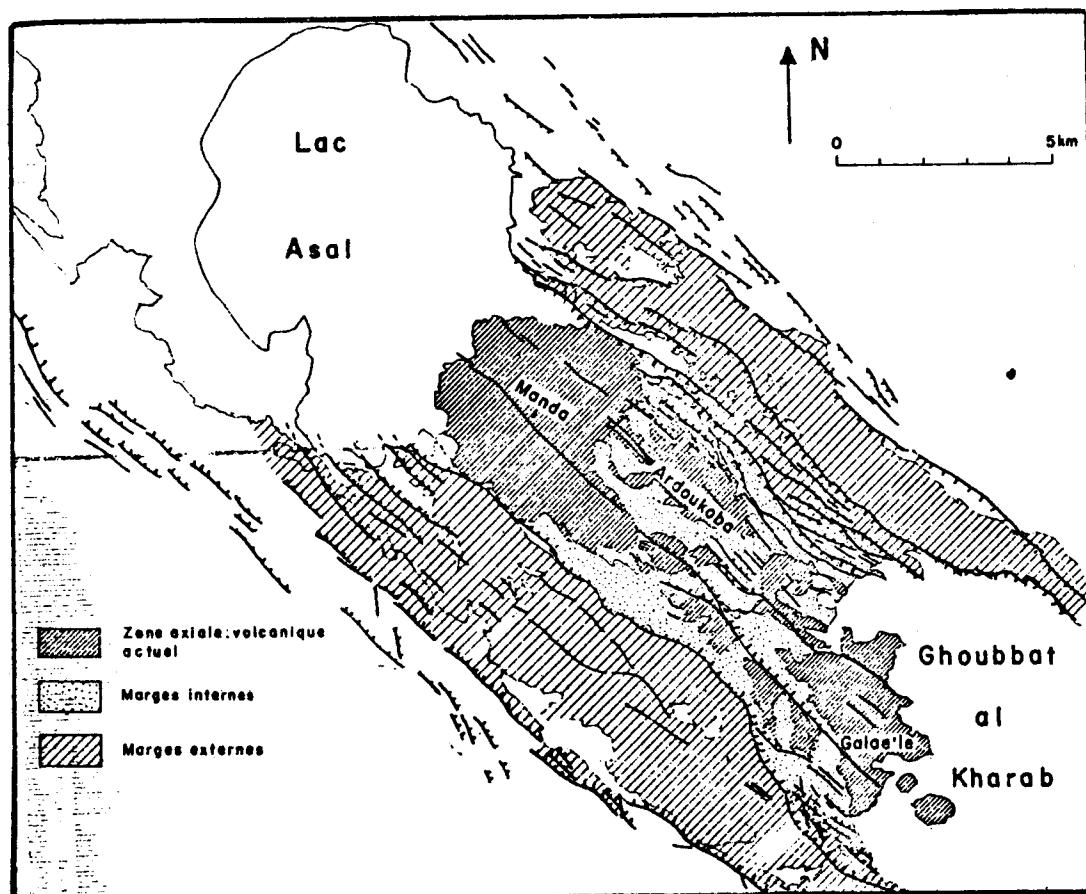
7- En echelon

8- Stratoidé

مطالعات زئوژیمی نشان داده‌اند که پوسته قاره‌ای در بخش‌های مرکزی و شرقی عغار وجود ندارد و گوشه‌های اینجا مانند زیر کوه‌های اقیانوسی غیرعادی است. وجود گوشه در عمق کم از نسبت VS/VP که بطور غیر عادی بالاست و مقاومت الکتریکی خیلی پائین که حرارت خیلی زیاد در عمق کم را نشان میدهد معلوم می‌گردد. نتایج ثقل سنگی هم مواد گوشه‌ای سبک را تایید مینماید. آنمالی خطی مغناطیسی باعلام تناوبی در عغار مشاهده شده که در هر یک از رشته‌های محوری نیز این وضع تناوبی وجود دارد.

برمبانی مطالعات سنگ شناسی و زئوژیمی در امتداد ریفت^۱ عسل^۲ (شکل ۳) مقایسه‌ای بین این محور گسترشی در عغار و رشته کوه‌های اقیانوسی انجام گرفته است^۵. که نتیجه آن تاکیدی بر دانسته‌های مرغولوزی، تکتونیک و هم‌چنین زئوفیزیک در مورد هم ارزبودن آن با رشته کوه اقیانوسی است.

مطالعات دقیق‌تر تغییرات این بازالت‌هارانشان داده است. جوانترین گذاره‌ها در محور دره میانی^۳ قرار گرفته که با گذاره‌های حاشیه‌های داخلی ریفت از نظر متمایل بودن بیشتر به تولیت و غنی بودن از آهن فرق دارد. با این ترتیب نسبت به بازالت‌های رشته کوه‌های اقیانوسی درجه تکاملی بالاتری را نشان میدهد. این اختلاف را مربوط به خاصیت استثنایی آن یعنی خارج شدن از آب میدانند اختلاف ماقماطیسم در طی زمان میتواند بعلت فوق العاده جوان بودن این ساخت بوده باشد که فقط از پلیستوسن شروع به فعالیت نموده است (در حدود ۱/۵ میلیون سال).



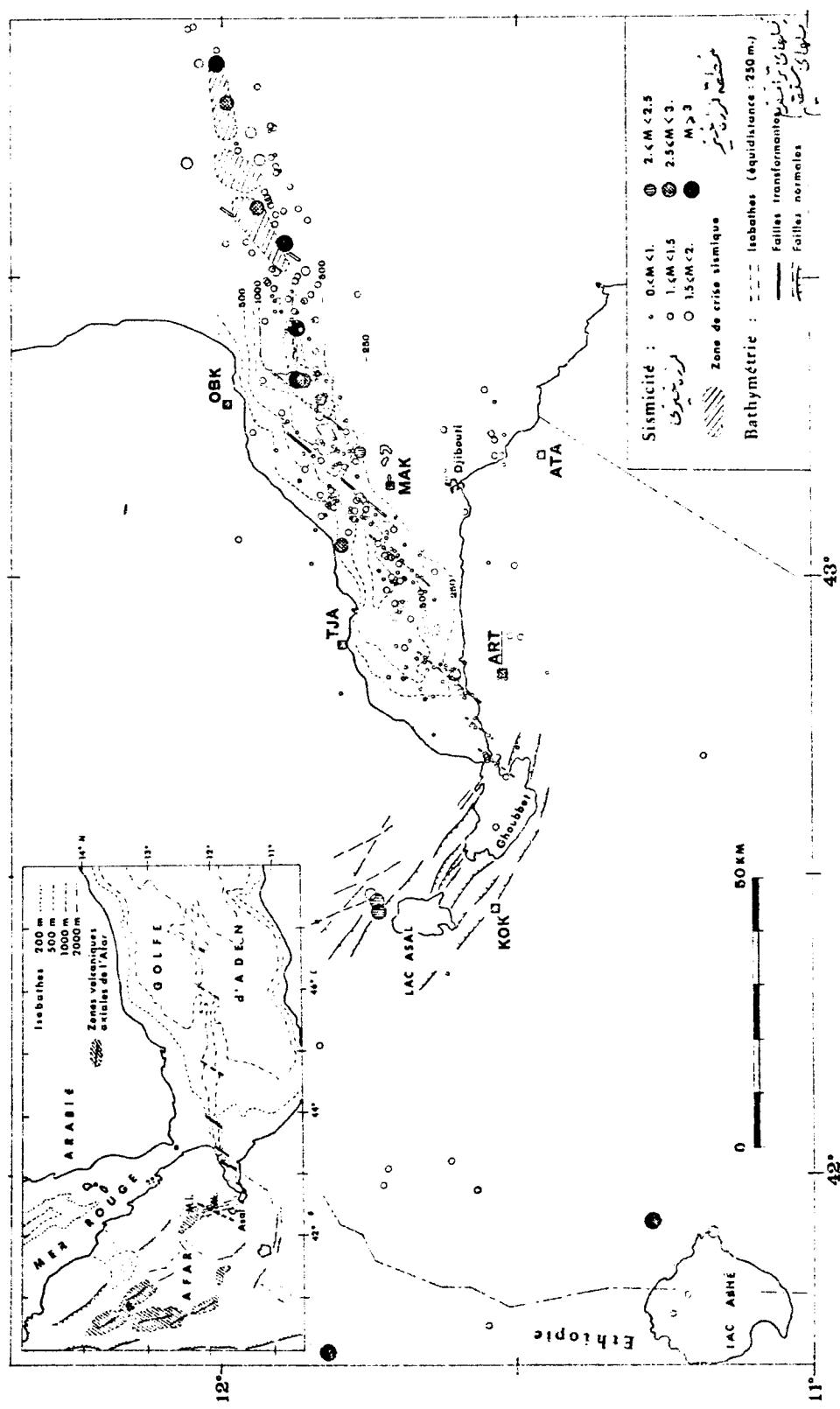
شکل ۳ - نقشه زمین شناسی ساده شده ریفت "Asal" که واحدهای آتشفسانی داخل آنرا نشان میدهد (شکل از Steiltjes et al.).

1- Rift

2- Asal

3- Vallée mediane

شکل ۴ - نقشه لرده خیری طبیعی (Lepine et Ruegg)



ART: Arata-ATA: Atar - KOK: Koussour - MAK: Massali - OBK: Obock - TJA: Tadjoura

۳- انتشار جغرافیائی زمین لزه ها در عقاروارتباط آن با تکتونیک

بررسی نقشه انتشار زمین لزه ها یا لزه خیزی در ناحیه جیبوتی و خلیج تاجورا^۱ (شکل ۴) جنبه های مختلفی را نشان میدهد. تعداد زیادی از کانونهای سطحی زلزله^۲ در داخل یک نوار باریک (به پهنای ۱۵ تا ۱۲ کیلومتر) قرار گرفته اند که موقعیت گودیهای اصلی خلیج تاجورا را مشخص میسازد. این گودیها بوسیله گسلهای عادی با امتداد تقریباً "شرقی - غربی" محدودگردیده اند و با آتشفشانهای زیر دریائی نیز مشخص میشوند. شبکه هایی از گسلهای شمال شرقی - جنوب غربی آنها را بهم پیوسته است. این گسلها گودی محوری خلیج عدن را ناقبته الخراب^۳ بسم جنوب جابجا کرده اند. این سیستم بعنوان ادامه دره های محوری (محورهای گسترشی و گسلهای ترانسفورم) مرزبین پهنه عربستان و پهنه افریقا تعبیر شده است.

در طول این سیستم تمرکز زمین لزه ها در نقاط مختلف بشرح زیر است: ۱) در طول گسلهای شرقی - غربی که گودیهای محدود میسازند ۲) در طول زون گسلهای ترانسفورم به امتداد شمال شرقی - جنوب غربی که گودیها را بهم مربوط میسازند ۳) در مجاورت بعضی آتشفشانهای زیر دریائی^۴) در بقیه ناحیه جیبوتی زمین لزه ها بسیار خفیف اند.

۴- تعیین مرزپنه ها یا صفحات

محور گسترشی دریای سرخ تا شکستگی عرضی دوبی^۵ (شکل ۵) کشیده می شود و در داخل باب ۱ لمندب در حال حاضر هیچگونه گسترشی ایجاد نمی شود (یک بریدگی بطول ۹۸ کیلومتر جانشین محور گسترشی میگردد). در سمت مغرب در انتهای شکستگی دوبی رشته کوههای محوری شمال عفار^۶ بموازات محور گسترشی دریای سرخ کشیده می شود و با این ترتیب صفحه کوچک "Arrata" مشخص میگردد. این صفحه در طی ۳/۵ میلیون سال چرخش چپ گردی برابر ۱۴ درجه داشته است^۷. مقدار گسترش محور فعالی که در مرکز عفار^۸ واقع است مانند دریای سرخ و خلیج عدن در حدود یک سانتی متر در سال برآورد شده است.

محور اقیانوسی خلیج عدن که ادامه شاخه شمالی رشته کوههای میان اقیانوس هند میباشد - بوسیله مرزهای ترانسفورم و باجا بجا کردن قطعات کوچک محوری خلیج تاجورا - عسل - مندا^۹ به داخل عفار کشیده می شود.

۵- نتیجه

از بررسی ساختهای موجود در عفار میتوان مرزپنه ها را جستجو کرد (شکل ۵ و ۶) این مرزها بسیار پیچیده بوده و از نوع گسترشی و ترانسفورم میباشد که حداقل دو پنهانه^۹ در محل تلاقی مرزهای سه پنهنه اصلی: "عربی، نوبی و سومالی" که با زاویه در حدود ۱۲۰ درجه همدیگر را تلاقی میکنند مشخص میسازند. از دانسته ها چیز برمیآید که در این ناحیه: ۱) بعضی از قطعه های محوری در طی ۳/۵ میلیون سال اخیر بصورت فعال باقی مانده اند و مرزهای بعلت حرکات و جهش این قطعه های محوری ناپایدارند ۲) گسترش بسته اقیانوسی در شمال غربی عفار حدیدتر از مرکز و مشرق آن است^{۱۰}) تغییر شکل مرزی در پهنه ای مترازو ازده کیلومتر وجود دارد^{۱۱}) شدت فعالیت تکتونیکی و آتشفشاگری حتی در داخل پنهنه های کوچک دیده می شود که شاید بعلت یکسان بودن ابعاد قائم وافقی آنها است که دستخوش تغییر شکل قرار میگیرند.

1- Tadjoura

2- Epicentres

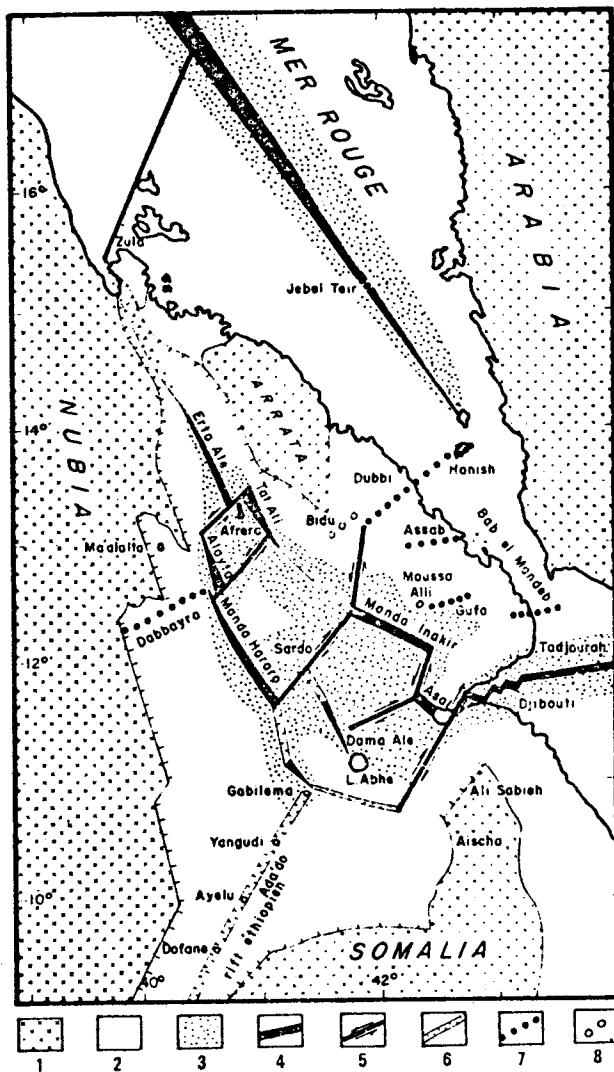
3- Ghobet-el-Kharab

4- Dubbi

5- Alayata-ErtaAle

6- Manda Hararo

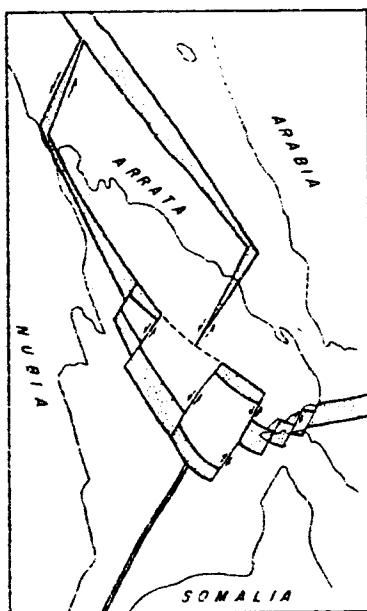
7- Tadjoura - Asal-Manda Inakir



شکل ۵- نقشه شماتیک عفار - واحدهای اصلی آتشفسانی و تکتونیکی را که بر مبنای آن پهنه هات تعیین شده اند نشان میدهد (۱۹۷۶، Varet).

۱: بی سنگ قاره ای ۲: موادریفت قاره ای ۳: پوسته اقیانوسی که در طی مدت ۳ تا ۴ میلیون سال اخیر تشکیل شده است ۴: محور گسترشی (رشته کوههای محوری در عفار) ۵: جابجایی نسیی گسلهای ترانسفورم که از مشاهدات سطحی نتیجه شده است ۶: نشانه های تکتونیک گسترشی (گرابن های وسیع بدون توسعه یافتن کوههای آتشفسانی محوری) ۷: واحدهای آتشفسانی عرضی ۸: آتشفسانی مرکزی جدید.

با اینکه بانگره تکتونیک صفحه ای در ناحیه عفار نتایج بسیار عالی از بررسیها بدست می آید با اینحال کاربرد این نگره محدودیت پیدا می کند زیرا بکار بردن قاطع آن در ناحیه کوچکی مانند عفار ممکن است دور از واقعیت بوده باشد. با این محدودیت مکانی باید محدودیت زمانی راهم افزود. از بررسیهای دقیق نقشه برداشی، زمین شناسی و تعیین سن در عفار مرکزی و شرقی معلوم گردیده که فعالیت خلیج تاجورا و زونهای محوری عفار مرکزی محدود به ۴ میلیون سال اخیر بوده است. ولی با دانسته های موجود در حال حاضر میتوان گفت که عفار قبل از این تاریخ منطقه ایجاد پوسته اقیانوسی بوده است. تنها در مورد بخش جنوب عفار (که در آنجا هم بررسیهای ژئوفیزیکی بخوبی انجام شده است) می توان پاسخی باین سوال داد: از دانسته های گردآوری شده در ناحیه های مجاور باب المندب چنین بر می آید که امتداد محور دریای سرخ بصورت ریفت قاره ای شبیه ریفت کونی افريقا بوده است که در میوسن فوقانی ثابت و پایدار شده است.



شکل ۶ - نمایش شماتیکی آخرین مرحله گسترش در عقار بر مبنای دانسته های آتشفشاون شناسی، سنج شناسی، زئو شیمی و مغناطیسی . زونهایی که محل تشکیل پوسته اقیانوسی در طول مدت ۴ میلیون سال اخیر بوده است (محورهای گسترشی یا کسلهای تراسفورم) نقطه چین نشان داده شده است (از Barberi ۱۹۷۶).

موضوع دیگری که نیازمند بررسی دقیق است اینست که چرا عفاراز آب خارج شده در حالیکه مرزها چنین ناپایدارند.

فهرست منابع

- [1]- Belousov V.V., Muraour P., Vanney J.R., Géologie des Aires Océaniques, 1973.
- [2]- Jones W., "Le magmatisme au stade initial de la fragmentation des plaques arabique nubienne et somalienne". Bull. Soc. géol. France, t XVIII, No. 4, 1976, PP. 889-830.
- [3]- Lépine J.C. et Ruegg, J.C., "La Sismicité du T.F.A.I". Bull. Soc. géol. France, t. XVIII, No.4, 1976, PP. 841-846.
- [4]- Smith, A.G., "Plate tectonics and orogeny": Tectonophysics, 33, PP.215-285.
- [5]- Stieltjes, L., Jorin, J.L., Treuil M. et Varet J., "Le rift d'Asal, segment de dorsale émergé, discussion pétrologique et géochimique". Bull. Soc. géol. France, t. XVIII, No.4, 1976, PP. 851-862.

- [6]- Tarling D.H. et M.P., "La dérive des continents,"conceptions nouvelles, 1971.
- [7]- Tazief H., "Les volcans et la dérive des continents", 1973.
- [8]- Varet J. et Barberi, F., "tracé des frontières de plaques en Afar, discussion a partir de données volcanologiques", Bull. Soc. France, t. XVIII, No.4, 1976, PP. 831-846.
- [9]- Varet J., "Introduction : Accrétion de nouvelle croûte en domaine subaérien", Bull. Soc. géol. France, t. XVIII No.4, 1976, PP. 825-828.

LIMITES D'APPLICABILITE DE LA THEORIE DES PLAQUES EN AFAR.

Accrétion de nouvelle croûte en domaine subaérien

Par: M.Ehtechamzadeh - Afchar

Résumé

Accrétion de nouvelle croûte océanique en Afar, en domaine subaérien' est précisée par diverses méthodes d'investigations géologiques et géophysiques.

Les données recueillies permettent d'identifier en Afar des structures équivalentes aux vallées axiales, aux failles transformantes et aux zones de fracture.

Les données permettent d'interpréter la plupart des observations géologiques de l'Afar en appliquant la théorie de tectonique des plaques.

Un tracé complexe des frontières d'accrétions et transformantes définissent au moins deux microplaques qui doivent être ajoutées' dans la zone de jonction' aux trois plaques majeures (arabique, nubienne et somalienne) dans la région Afro-arabienne.

Ces résultats indiquent que la théorie de tectonique des plaques est applicable en Afar, mais de manière pas trop rigide.