



جامعة : جنوب الوادي
كلية : التربية بالبحر الأحمر

الجيولوجيا الطبيعية
PHYSICAL GEOLOGY
(أساسيات علم الجيولوجيا)
الفرقة الأولى
جيولوجيا ١

أعداد

الدكتور
أحمد وهبى الله محمد
الدكتور
هاشم حماس مذكر

تعريف الجيولوجيا

ترجمة تسمية علم الجيولوجيا Geology إلى أصلين يونانيين : Ge و معناه أرض أما Logus فهي دراسة.

فالجيولوجيا على ذلك هي علم الأرض أو دراسة الأرض - وتشمل مجموعة من الدراسات لمعرفة التغيرات المتعاقبة التي توالّت على المكونات العضوية وغير العضوية للأرض.

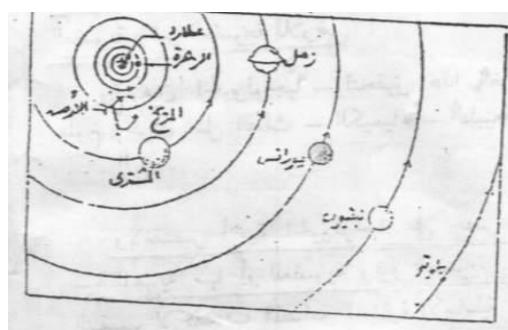
وتنطوي الجيولوجيا - لتحقيق هذا الغرض - بالمعرفة الالزامية من علوم أخرى مثل الفلك - الكيمياء - الطبيعة - الجغرافيا - علم الحياة ... الخ .

ولا تقصر أهمية الجيولوجيا على حصر هذه التغيرات المتتالية الهامة - الظاهرة منها أو العضوية وغير العضوية - بل تشمل علامة على ذلك التقيّب لاكتشاف المصادر المعدنية الأساسية مثل البترول والفحم والخامات الفلزية وغيرها وهي عصب الحياة لصناعاتنا ومدنينا - ويعمل آلاف من الجيولوجيين في بلاد عديدة في صناعات البترول والتعدين والمشروعات الهندسية المختلفة كبناء السدود والأنفاق والمجاري المائية ... الخ .

وضع الأرض في الكون

تدخل الأرض ضمن مجموعة الكواكب التسعة الطبيعية التي تدور حول الشمس مكونة هي وتواجها ما يُعرف بالمجموعة الشمسية Solar System وهذه الكواكب هي : بلوتو - نبتون Neptune - يورانوس Uranus - زحل Saturn - المشتري Jupiter - المريخ Mars - الزهرة Venus - عطارد Mercury (شكل ١)

تكون الشمس ٩٩.٨ % من وزن هذه المجموعة .



شكل (١) يبين الكواكب وأبعادها عن الشمس والمدارات الأهليلجية التي تدور فيها حول الشمس نفس المستوى تقريباً .

* وتشترك الشمس مع بلايين أخرى من النجوم مكونة مجموعة نجمية أو مجرة Galaxy واحدة تعرف بمجموعة الطريق اللبناني Milky Way System طول قطرها حوالي ٧٠ ألف سنة شمسية

والسنة الشمسية هي المسافة التي يقطعها الضوء في $\frac{1}{4}$ يوم بسرعة ١٨٦.٢٠٠ ميل في الدقيقة وينتشر في الكون بشكل منتظم عدد كبير من المجموعات النجمية أو المجرات الأخرى.

ويمكن تصور وضع وحجم الأرض بالنسبة للمجموعة الشمسية ومجرة الطريق اللبناني بأن تشبه الشمس بكرة جولف تبعد عن الأرض باثني عشر قدمًا التي تصبح حجمها نسبياً حينئذ كحجم حبيبة الرمل - أما بلوتو وهو أبعد الكواكب عن الشمس بذرة رمل أخرى على بعد الف قدم من كرة الجولف وتمثل أقرب النجوم للشمس - على هذا المقياس - بكرة جولف أخرى تبعد ستمائة ميل عن كرة الجولف الأولى التي تمثل الشمس .

النظريات المفسرة لنشأة الأرض

وضعت عدة نظريات محاولة تفسير كيفية نشوء الأرض ولكن لم يفز أي منها بموافقة جميع العلماء . وأحق هذه النظريات بالتأمل والدراسة هما النظرية السديمية ونظرية الكويكبات :

النظرية السديمية : Nebular Hypothesis

قام ايانوييل كانت kant - I فى عام ١٧٥٥ بأول خطوة فى سبيل تفسير نشأة الأرض عندما حاول أن يجد تعليلات للحلقات التى تشاهد حول الكوكب زحل واتى بعد (كانت) طائفه من العلماء ومن أهمهم لابلاس حرر افكارا و عززها باذلة علمية و جعلو منها النظرية السديمية.

وتفترض هذه النظرية بعد أن عدلت لتناسب الأفكار العلمية الحديثة أن كل كواكب المجموعة الشمسية كانت متحدة كتلة غازية كروية كبيرة على درجة كبيرة جداً من الحرارة وفي حركة دائيرية مستمرة ومتعددة على أبعد من مدار أقصى الكواكب من مركز الشمس .

ثم بدأت هذه الكتلة في الانكمash بعد ما فقدت جزءاً من حرارتها بالإشعاع وأنبع ذلك زيادة سرعة حركتها الدائرية. وأفترض لابلاس بعدئذ انقسام حلقة غازية من هذه الكتلة الدائرية عندما تعادلت عجلة الابتعاد عن المركز Centrifugal acceleration مع قوة الجاذبية المركزية .

وباستمرار انكمash هذه الكتلة الغازية وازدياد سرعة دورانها تبعاً لذلك أستمر انقسام الحلقات واحدة بعد الأخرى حتى بلغ عددها تسعة وكانت كل هذه الحلقات المنفصلة كوكباً يدور في مدار دائري حول الجسم المركزي أو الشمس .

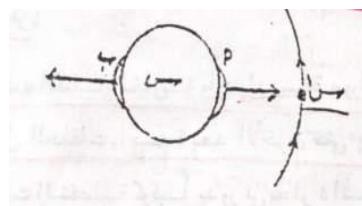
ثم أستمر انكمash الكواكب نفسها بعد ذلك فانفصلت منها حلقة أو أكثر مكونة توابع Satellites لهذه الكواكب. وتکافقت بعد ذلك الغازات الحارة - التي كانت تكون الأرض أو أيها من الكواكب الأخرى في أطوارها الأولى - إلى سوائل أخذت تبرد تدرجياً من السطح مكونة قشرة يابسة يزداد سمكها مع البرودة شيئاً فشيئاً ويفعل الضغط الشديد الواقع عليها أصبحت الأجزاء الداخلية لهذه

الكواكب صلبة كذلك بينما ظلت المنطقة الوسطى بين القشرة السطحية الصلبة والجزء المركزي الصلب في حالة نصف سائلة - ولكنها مثبت أن تجمدت كذلك .

نظريّة الكويكبات : Planetesimal Hypothesis

وضع هذه النظريّة الجيولوجي تشيرلين والفلكي مولتون.

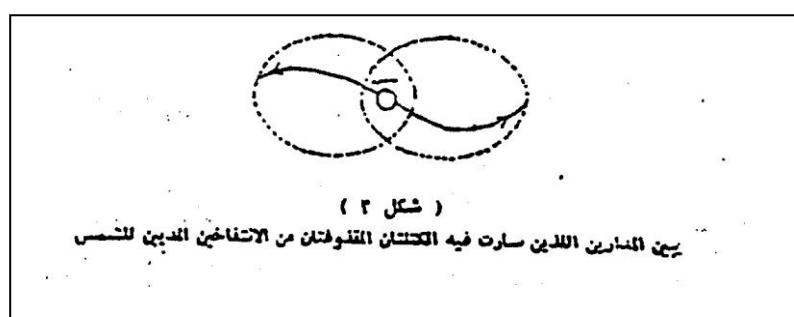
وتقول هذه النظريّة أن نجماً من قرب الشمس - منذ عدد قليل من بلايين السنين وكان يسيراً بسرعة فائقة فلما وصل في مداره لأقرب منطقة من الشمس وكان ذلك غالباً في نطاق المجموعة الشمسيّة الحالية - ونظرًا لكتلة هذا النجم الزائر الضخمة وحالة الشمس السائلة - تكون مداران كبيران على سطح الشمس أحدهما في ناحية النجم الزائر والأخر في الناحية المضادة ، هذا علاوة على أن الشمس في ذلك الوقت كانت معرضة لقوى قذافيه مثل القوى الحالية التي تُقذف بمواد من سطح الشمس لمسافات مئات الألف الكيلومترات وبغتة هذه الانفجارات أشدّها وأعنفها في اتجاهات الأنتفاخات المدية ، المشار إليها وهي المبينة بالحرفين أ ب في الرسم التالي .



شكل (٢) بين مرور النجم الزائر قرب الشمس وتكون الأنتفاخين المدين أ ، ب

ولو أن النجم الزائر س ١ كان ثابتاً لا يتحرك لخرجت المواد المقذوفة من الانفاص المدي لمسافة معينة من الشمس لتسقط ثانية على سطح الشمس وربما اختفت هذه المواد كلية ولا تعود إلى الشمس إذا كانت سرعة القذف كبيراً جداً وكافية لهذا الغرض ولكن حيث أن النجم الزائر س ١ كان يتحرك قدماً في مداره فإنه سرعان ما سبب جذباً على المواد المقذوفة من الانفاص المدي أ - وبتحليل القوى الموجودة نجد أنه سبب جذباً مشابهاً على المواد المقذوفة من الانفاص ب وفي نفس الاتجاه .

وعلى ذلك ف مجرد مرور النجم الزائر س ١ من جوار الشمس تستمر المواد المقذوفة من الأنتفاخين المدين أ ، ب في الحركة حول الشمس في المدارين المبينين بالشكل التالي :



ويبيّن هذا الشكل مدار كتلتين فقط من الكتل التي قذفت من الأنتفاخين المدي بين الواقع ولكن الواقع أن عدداً كبيراً من الكتل ذات أحجام وسرعات مختلفة قد قذفت من الشمس أثناء الوقت الذي استمر فيه

النجم الزائر في حوار الشمس فالكتل التي قذفت بسرعات خفيفة سقطت مرة ثانية على سطح الشمس وتلك التي قذفت بسرعات كبيرةأخذت تدور حول الشمس في مدارات أهليليجية.

كما بين في الشكل السابق - أما التي قذفت بسرعات كبيرة جداً ذرياً وصلت إلى النجم الزائر أو أنها فقدت في القضاء - وكان بعض هذه الكتل المقدوفة كبيرة وفي حالة غازية أو سائلة ولكن أغاب الكتل كان صغيراً فبرد بسرعة إلى الحالة الصلبة وحيث أنها استمرت تدور حول الشمس مثل الكواكب الصغيرة فقد سميت بالكويكبات .

وأخذت هذه الكتل الصغيرة او الكويكبات في الكبر تدريجياً باكتساحها للكويكبات الأخرى التي قابلتها في مدارها - فبعض الشهب التي تدخل الغلاف الغازي الأرضي في الوقت الحالي ربما كانت بقايا كويكبات أصلية ظلت ضالة في الفضاء بلايين عديدة من السنين ويمكن تصور بداية تاريخ الكرة الأرضية على هذا الأساس ان كتلة انفصلت من الشمس عند مرور النجم الزائر وكانت هذه الكتلة في بداية تطورها غازية أو حشد كثيف من أجسام سائلة وصلبة تكشفت من بعض المواد الشمسية المقدوفة - ثم تركز هذا الحشد الكثيف في كتلة مستمرة وذلك باصطدام أجزاء هذا الحشد بعضها ببعض وتلاشي طاقاتها الكامنة وترسبها نحو المركز .

ثم أخذت الأرض بتجميع كويكبات جديدة معها ونتج عن ذلك ازدياد قوة الجاذبية والضغط الداخلي وانطلاق حرارة شديدة فانطلقت الغازات مثل بخار الماء والأكسجين نتيجة لهذا الازدياد المستمر في الحرارة والضغط وكانت غلافاً غازياً تكافف ليكون الغلاف المائي .

وبعد سطح الأرض وتعدد وتكون بها منخفضات واسعة أملأتم بالمياه المتكونة من بخار الماء الموجود في ذلك الوقت ونشأت بذلك المحيطات والبحار والبحيرات وكذلك فقد برزت أجزاء أخرى من سطح الأرض وهي التي تكونت الفارات وقد تعرضت سطوح الفارات إلى عوامل التعزية وتكونت المواد التي تربست في البحار والمحيطات وكانت الصخور الرسوبيّة ومن ثم بدأ التاريخ الجيولوجي للأرض .

عمر الأرض :

ثني الأزمنة التصورية من تاريخ الأرض التي كانت خلالها القشرة الأرضية الأولى وأقدم الرواسب أحقاباً هائلة مفقودة لا نعرف عن مداها أو حدوثها شيئاً استمرت حتى زمن أقدم الصخور المعروفة لنا وهو الصخر المسمى كونجلوميرات مانيتوبا Manitoban Conglomerate والذي يقدر عمره بحوالي ١٧٥٠ مليون عام ويعرف الزمن الذي مر على الأرض منذ تقديرنا لعمر أقدم الصخور بالزمن الجيولوجي . وقد وضعت عدة مقترنات لتقديم هذا الزمن تقديرأً مطلقاً بالسنوات واعتمدت هذه المقترنات على أسس مختلفة مثل سمك الرواسب الجيولوجية ومعدل ترسيبها السنوي أو كمية الأملاح الموجودة في الماء ومعدل إضافتها ولكن أن هذه الأسس غير ثابتة وتتغير معدلاتها في الأجزاء المختلفة من الزمن الجيولوجي . ثم اكتشفت أخيراً طريقة لتعيين

العمر المطلق للصخور مبنية على التغيرات الثابتة التي أخذت في المواد ذات النشاط الأشعاعي . فقد وجد أن اليورانيوم وعنصر الثوريوم يتحولان بعد خروج أشعاعات مختلفة إلى راديوم ج وثوريوم د بالتالي . هذا من خلال التحلل الإشعاعي لبعض النظائر الطبيعية وتحللها إلى العنصر الثابت المقابل له ومن خلال معرفة نصف العمر وسرعة تحلل العنصر المشع أمكن تحديد العمر الزمني للخصور والمعادن المختلفة والجدول التالي يوضح أهم العناصر المشعة التي تستخدم في تحديد عمر الصخور .

نطاق استخدام الزمن	فترة نصف العمر	العنصر الثابت المقابل	النظائر المشعة
البريكاميري	١٠.٦ مليار سنة	نديوم - ١٤٣	سماريوم - ١٤٧
الثلاثي - البويكاميري	٥٠ مليار سنة	سترانشيوم - ٨٧	روبيديوم - ٨٧
البلاستوسين - البريكاميري	١٠.٣ مليار سنة	أرجون - ٤٠	بوتاسيوم - ٤٠
	٠٠.٧ مليار سنة	رصاص - ٢٠٧	يورانيوم - ٢٣٥
البلاستوسين - البريكاميري	٤.٥ مليار سنة	رصاص - ٢٠٦	يورانيوم - ٢٣٨
البلاستوسين - البريكاميري	١٠.٣٩ مليار سنة	رصاص - ٢٠٨	ثوريوم - ٢٣٢
من ٥٠ إلى ٧٥٠ ألف سنة	٢٥٠٠٠٠ سنة	ثوريوم - ٢٣٠	يورانيوم - ٢٣٤
من صغر إلى ٧٠ ألف سنة	٥٧٠٠ سنة	نيتروجين - ١٤	كربون - ١٤

التقسيم النطaci للأرض

تنقسم الأرض نطاقيا إلى ما يلي :-

١ - الغلاف الهوائي : (The Atmosphere)

هذا الغلاف هو الغلاف الخارجي للأرض وهو يتكون من مخلوط من الغازات التي تكون في الغالب مجملة بذرات من الأتربة بالإضافة إلى كائنات حية دقيقة وقد أثبتت التحاليل أن الهواء الجاف يتكون من ٧٨ % نيتروجين ٢١ % أكسجين ٠٩٣ % أرجون ، ٠٠٣ % ثاني أكسيد الكربون بالإضافة إلى كميات قليلة من الهيدروجين البنى والهليوم والكريتيون والأوزون والنشادر وبعض الغازات الكبريتية ويجدر بنا أن نذكر أن الهواء الطبيعي .. ودائما يحتوى على كميات متفاوتة من بخار الماء .. ومن وجہة النظر الجيولوجية فأننا نجد أن الأكسجين (أ٢) ، ثاني أكسيد الكربون (ك أ٢) وبخار الماء والأتربة وبخار الماء والأتربة تعتبر من أهم مكبات الهواء .. ومن المعروف أن هذا الغلاف الهوائي يمتد إلى مسافة ٢٠٠ كيل من سطح البحر وربما إلى مسافات أكبر .. وتنقسم الطبقة الهوائية على ارتفاع ثمانية أميال من سطح البحر إلى قسمين لكل قسم خواصه التي تختلف عن القسم الآخر.

ويسمى القسم الأدنى التروبيوسفير (Troposphere) .
والقسم الاعلى ستراتوسفير (stratosphere) .

ولا نجد في هذا الأخير دوامات هوائية أو بخارية مساء أو سحب او تغيرات بيئية في درجات الحرارة كما هو الحال في طبقات التروبيوسفير .

ومن المهم أن يلاحظ ان التغيير في درجات الحرارة من مكان إلى مكان هو سبب الرياح التي توجد في طبقة التروبيوسفير و خلال عوامل التجوية (Weathering) يتفاعل الهواء كيميائياً مع الصخور مكوناً مركبات جديدة .. وكذلك التغير في درجة الحرارة يسبب لها التشقق ونجد أيضاً أن الرياح التي ما هي الأهواء متحرك تبرى وتنتقل الصخور المفتة وتخلق موجات وعبارات في مياه المحيطات . و الدور الذي يلعبه الغلاف الهوائي في حدوث المطر والبرد لا يحتاج لإيضاح وكذلك دور هذا الغلاف في سريان ضوء الشمس بواسطة الأنكماسات على حبيبات الأتربة العالقة في الهواء لأن حماية الأرض من هجوم الشهب والنيازك التي تنشأ نتيجة الاحتكاك بالهواء لوقت طويل قبل وصولهالينا .. وفي النهاية نجد أن الأكسجين وثاني أكسيد الكربون وبخار الماء الموجود في الغلاف الهوائي من ضروريات الوجود والحياة على سطح الأرض .

٢ - الغلاف المائي (The Hydrosphere)

ويشمل هذا الغلاف المياه الطبيعية بأكملها مثل مياه البحار والمحيطات والأنهار والبحيرات والبرك وكذلك المياه الجوفية التي تتشرب بها صخور الأرض وهذه المياه الطبيعية تغطي حوالي 70% من سطح الأرض وإذا تصورنا أن السطح الصلب للأرض قد أصبح مجدهاً بحيث تغطيه مياه الغلاف المائي فإن هذه المياه يصل أعمقها إلى حوالي 2 ميل ومن الجدي بالذكر أن المحيط ليس مليئاً بالمياه فقط وإنما نجد أن 2% من حجمه عبارة عن نيتروجين وأوكسجين وبعض الغازات الأخرى الذائبة وكذلك يحتوى المحيط على 3% من وزن مياهه تتكون من كلوريد الصوديوم الذي تتم إذابته من صخور السطح الصلب للأرض .. والمكونات الأخرى لمياه المحيط عبارة عن كائنات حية ورسوبيات عالقة ويأتى التأثير الميكانيكي للغلاف المائي على الغلاف الصخري بسبب النظام المعقّد لسريان المياه المتسبّب عن عدم انتظام الحرارة وكذلك التيارات المتسبيّة عن الرياح والاختلاف في درجة الملوحة وغيرها وتحمل الأنهار والروافد كميات لا حصر لها من الصخور المفتتة كل عام إلى المحيطات والبحار والبحيرات حيث تترسب هذه الرسوبيات مع بقايا الكائنات الحية وتتجمد على هيئة صخور رسوبية (Sedimentary Rocks) من مختلف الأنواع ومعظم الصخور الرسوبية التي نراها الآن فوق سطح البحر والتي تتعرّف عليها بما تحتوي من حفريات الكائنات الحية البحريّة قد ترسبت تحت سطح البحر وانحرس هذا البحر عنها أو ظهرت هي فوق سطحه فتجمدت وتصلت وظهرت في الصورة التي هي عليها الآن .. والوضع النسبي لهذه الصخور وما تحويه من بقايا الكائنات الحية يساعد كثيراً في معرفة أعمارها وظروف الترسيب وتاريخها في الشاطئ المختلفة.

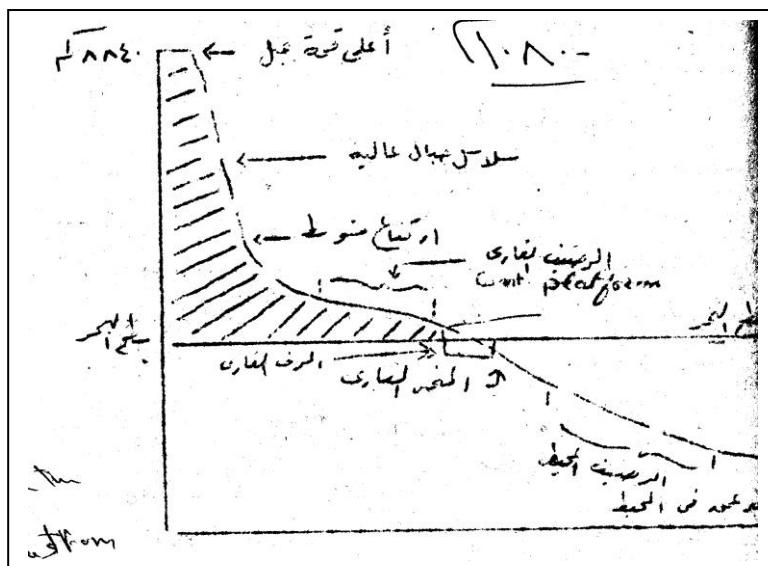
٣ - الغلاف الصخري (The lithosphere)

وهو عبارة عن الغلاف المتصلب من الأرض وهو يتكون من صخور مختلفة مثل الجرانيت والبازلت والحجر الرملي والحجر الجيري .. وهذه الصخور عبارة عن أجسام معقدة تتكون طبيعتها وكمياتها من أجسام أقل تعقيداً تسمى المعادن ومن أمثلتها الكوارتز والفلسبار والمايكا التي تكون مجتمعة الجرانيت أو الكالسيت الذي يمثل الأساس في تكون بعض الصخور مثل الحجر الجيري والرخام وهذه المعادن عبارة عن مركبات العناصر الكيميائية المختلفة .. والمعادن عبارة عن أجسام طبيعية لها خواصها الطبيعية والكيميائية وتتكون في الأرض كنتيجة لمنطقة أنشطة طبيعية وكيميائية دون تدخل ليد الإنسان في هذه الأنشطة والصخور الصلبة التي يتكون منها الغلاف الصخري يسمى أحياناً بالقشرة (The crust) لذلك نستطيع أن نقول بأن:

- الصخور : أجسام معقدة تتكون طبيعياً وكيميائياً من أجسام أقل تعقيد وهي المعادن .
- المعادن : عبارة عن أجسام طبيعية لها خواصها الطبيعية والكيميائية وتتكون في الأرض كنتيجة لعدة أنشطة طبيعية وكيميائية دون تدخل ليد الإنسان .

ومن المعروف أن قطر الأرض يبلغ حوالي ٨٠٠٠ ميل وسطح هذا الغلاف الصخري غير منتظم فنجد أن ارتفاع أعلى قيمة لجبل وهي في أفريقيا في جبال الأهرامات يبلغ ٨٨٤٠ متراً فوق سطح البحر وأقصى عن المحيط يوجد في خندق الفلبين في المحيط الهادئ ويصل إلى حوالي ١٠٨٠٠ متراً وينقسم هذا الغلاف إلى عدة مستويات أو أفاريز كما هو واضح من الشكل.

فتلاحظ من الشكل السابق الإفريز الناري (Continental platform) والإفريز المحيطي (Oceanic Platform) أو رصيف البحار العميق كما يسمى أحياناً ونجد أيضاً الانحدار البسيط الذي يربط بين الإفريز والذي يسمى بالانحدار القاري أو المنحدر القاري (Continental Slope) والحد الخارجي الإفريز القاري يسمى شعب قاري (Continental shelf) أو الرف القاري .. وهو يمتد إلى عمق ٢٠٠ متر خارج نطاق الشاطئ ..

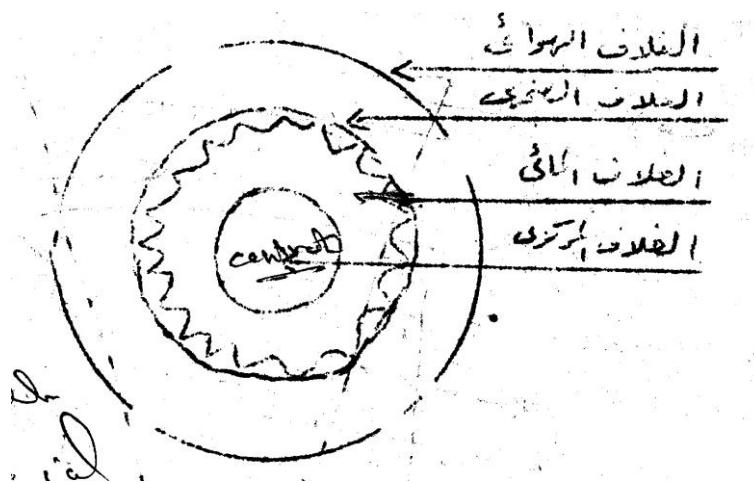


ومن الوجهة التركيبة يبدأ حوض البحر ليس عند خط الشاطئ المرئي ولكن عند حافة الرف القاري وجميع البحار الضحلة التي تقع على هذا الرف مثل بحر البلطيق وخليج هيدسن تسمى البحار القارية أو البحار المتاخمة للقارات (epionenlal seas) وقد لعبت هذه البحار أدواراً عظيمة خلال التاريخ الجيولوجي فهناك أزمنة انحسر فيها البحر تاركاً مثل هذه البحار في صورة أرض جافة و هناك أزمنة أخرى تقدم فيها البحر ليتمثل جزءاً من المحيط .. فإذا ما تصورنا أنه بسبب أو لأخر سحب كميات هائلة من المياه كما هو الحال في العصور الجليدية حيث تكون طبقات جليدية ضخمة حول المناطق القطبية فسوف يجف الجزء الأكبر من هذه البحار ويصبح

الشعب القاري - وبالعكس عند تصور ذوبان الجليد الموجود الآن في المناطق الجليدية مثل منطقة الجرينلاند فإن مستوى سطح البحر سوف يرتفع وتغرق بذلك بعض القارات.

ويكون الغلاف الصخري من عدة أنواع من الصخور في شكل طبقات رسوبية وتحتوى أيضاً على صخور أكثر صلابة وهي الصخور النارية والصخور المتحولة ومن النادر ما نجد هذه الصخور المكونة للغلاف الصخري كما هي ولكننا نجدها وقد - تغيرت بفعل عامل التعرية وتنقت بعضها عند السطح و اختلطت ببقايا المواد العضوية مكونة قشرة رقيقة تسمى (Soil) وهي تعطي قشرة أخرى تسمى (Subsoil) وهذه الأخيرة أقل تفتتا وتحتوى على مواد عضوية أقل تحللا وهاتين الطبقتين تكونان ما يسمى بالشبكة الصخرية (Mantle Rock) وكلها تعطي ما يسمى بالطبقة الصخرية الكبرى (Bedrock) والتي رغم أنها صلبة إلا أنها ليست منفحة وتحتوى على كثير من الشقوق والفتحات التي تحتوى على المياه الجوفية والهواء.

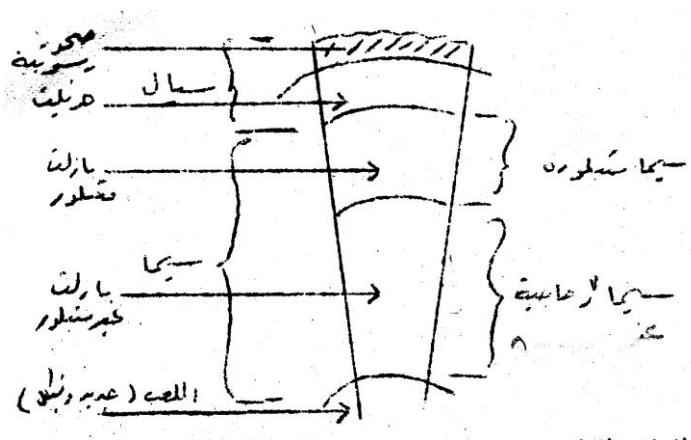
وهذا الغلاف الصخري هو القشرة الصلبة التي تكون القارات وقيعان البحار والمحيطات وتعرف أيضاً بالقشرة الأرضية وتعنى بذلك جميع أنواع الصخور المكونة للأرض ابتداء من سطحها حتى بداية منطقة جوف الأرض كما هو واضح مع الشكل .



ويبلغ سمك هذا الغلاف الصخري حوالي ٢٩٠٠ كم عند خط الاستواء وقد أتضح من دراسات الزلازل واختلاف سرعات الموجات المختلفة داخل القشرة الأرضية أن هذا الغلاف مكون من عدة طبقات تختلف في الكثافة والتركيب الكيميائي .

فالطبقة الخارجية لها تركيب جرانيتي وهي مغطاة بطبقات من الصخور الرسوبية التي تختلف في السمك من مكان إلى آخر وتعرف هذه الطبقة الجرانيتية باسم السيال (Sial) نسبة إلى عنصري السيلikon والألمونيوم ويوجد تحت هذه الطبقة الجرانيتية طبقة يقرب تركيبها من البازلت وتعرف باسم

طبقة السيماء (Sima) نسبة إلى عنصري السيلكون والماغنيسيوم .. وت تكون طبقة السيماء من طبقتين مختلفتين من حيث طبيعة التطور فالطبقة العلنية متبلورة (Crystalline) و تعرف باسم طبقة البازلت المتبلور أو السيماء المتبلورة (Crystalline Sima) وهذه بدورها تتراكز فوق طبقة غير متبلورة أي زجاجية وتعرف أيضاً باسم السيماء الزجاجية (Vitreous Sima) ويعتمد الباحثين أن عمق الطبقة الجرانيتية حوالي خمسة عشر كيلو متر وأن عمق طبقة البازلت المتبلور حوالي خمسة وأربعون كيلو متراماً طبقة البازلت غير المتبلورة أو الزجاجي فأنها تمتد إلى جوف الأرض أو اللب (Core) كما هو مبين من الشكل التالي :



٤ - الغلاف المركزي (The Centro sphere)

معلوماتنا عن صخور الأرض لا تتعدي أميلاً قليلاً تحت السطح وكل ما نعرفه عن الغلاف الصخري ما يجاوز هذا العمق لا يزيد عن كونه استنتاجات وتأملات ومن الصعب أن تحدد الحد الفاصل بين الغلاف الصخري والغلاف المركزي ونحن نعلم الآن جيداً أن باطن الأرض لابد وأن يكون حاراً جداً لأن البراكين تندفأ ثورانها بقدائف من المواد الملتهبة الساخنة جداً ... بالإضافة إلى أنه معلوم لنا أيضاً أن درجة الحرارة عندما قيست في المناجم والآبار وجد أن هناك ارتفاع أو ازدياد في درجة الحرارة مع العمق بمعدل درجة مئوية-لكل ١٠٠ قدم فإذا ما استمر هذا المعدل في الازدياد إلى عمق حوالي أربعين ميلاً فإن درجة الحرارة سوف تصل إلى ما يزيد عن درجة انصهار الصخور العادي الموجودة على السطح ومن ناحية أخرى أنه من الصعب علينا أن نتصور وجود هذه الصخور في الحالة السائلة في باطن الأرض لأن الضغط إذا ما حسب في هذه الأماكن لوجد انه يربو على الثلاثة ملايين ضغط جوى..... ولذلك فليس من السهل معرفة أشياء أكثر عن باطن الأرض إلا

من خلال ما يمكننا نستتتجه من المشاهدات العلمية المتحصل عليها من الزلازل وال WAVES السيسزمية على الصخور المرئية لنا..... وهذا الغلاف هو لب الأرض الذي تغلفه بقية الأغلفة وهو يتكون من مواد ذات كثافة عالية ودرجة حرارة شديدة للغاية ويقع تحت تأثير ضغط مرتفع جداً..... ومن المعتمد أن الطبقات المختلفة من الغلاف الصخري تكونت بينما كانت الكرة الأرضية تبرد وتتصلب من حالة شبه منصهرة وبذلك طفت الطبقة الجرانيتية لخلفها بينما هبطت المواد الثقيلة إلى المركز أو لب الأرض ومن المعتمد أن نسبة الحديد والمعادن الثقيلة الأخرى تزداد تدريجياً كلما تعمدنا إلى أن نصل إلى اللب وقد أستطاع العلماء استنتاج كثير من الحقائق المتصلة بجوف الأرض وذلك من ظواهر عديدة كالاستعانة بدراسة موجات الزلازل وتأثيرات المغناطيسيّة التي تشير إلى وجود مواد حديديّة داخل الأرض كما أن كثيراً من الشهب والنيازك التي تفصل عن أحراش سماوية كبيرة وتسقط من قديم الزمان على سطح الأرض تتكون من مركبات الحديد والنيكل مع الكروم والكوبالت وغيرها ويفترض تركيب لب الأرض من مثل هذه المواد لأن الأصل واحد في كل المجموعة الشمسيّة؟. كذلك نجد أن كثافة الأرض في مجموعها تقدر حسب أحدث الأبحاث في هذا المجال بمقدار ٥.٨ بينما تختلف كثافة القشرة الأرضية فتراوح ما بين ٢.٧ - ٢.٩ للسيال - ٣ - ٣.٤ للسيال .

كما أن كثافة الغلاف المائي تزيد قليلاً عن واحد .. وعملية حسابية بسيطة أمكن اسستنتاج أن كثافة جوف الأرض كبيرة وقدر بحوالي ٨ كما أنه قد تصل إلى ١٥ أو ١٧ وهذه الكثافة في متوسط أكبر قليلاً من كثافة الحديد وأقل من كثافة النيكل وعلى ذلك يرجع أن يكون لب الأرض مكوناً أساساً من الحديد والنيكل ومن ثم أطلق على جوف الأرض اسم نيف (Nife) نسبة إلى هذين الفلزين ويتقد أن الحديد يوجد بنسبة ٦١% والنيكل يوجد بنسبة تراوح ما بين ٦٨% ، ١٠% ..

٥ - الغلاف الحيوي أو البيولوجي (The Biosphere)

قد لا تكتمل الصورة عن مكونات الأرض دون التحدث عن ذلك الغلاف الذي تعيش فيه الكائنات الحية سواء كانت نباتاً أو حيواناً ورغم أن هذا الغلاف له خاصية المميزة إلا أنه يتدخل مع جميع الأغلفة الأخرى فيما عدا الغلاف المركزي ويشمل هذا الغلاف معظم الغلاف المائي والغلاف الهوائي وجزء بسيط من الغلاف الصخري الذي توجد فيه الكائنات الحية ، وأهمية هذا الغلاف تقتصر على التأثيرات البيولوجية والتفاعلات التي تقوم بها الكائنات الحية سواء كانت نباتاً أو حيواناً على القشرة الصخرية للأرض . ويعتبر هذا الغلاف موضع الحياة العضوية من الأرض.

وهو من العوامل المؤثرة في التحويلات المتباعدة والتغيرات المختلفة التي تحدث في أجزاء الأرض القريبة من السطح فالكائنات الحية تتلف وتتغير الصخور والمعادن التي تكونت من قبل معطية بذلك مركبات ومعادن جديدة .

وفضلاً عن ذلك فإن هذه الكائنات تعتبر المادة الأساسية في تكوين الصخور العضوية مثل الحجر الجيري و الطباشيري والفحm .

ربما لا يقبل الشك فأن نشوء العوامل المختلفة التي تزاول نشاطها علي سطح الأرض وطريقة مزاولتها لهذا النشاط تعتمد أساساً علي التداخلات والتفاعلات التي تنشأ بين الأغلفة المختلفة المذكورة أعلاً .

الجيولوجيا الديناميكية

Dynamic Geology

من الأقوال المألوفة أن شيئاً ما صلب كالصخور وهذا تعبر يفيد أن هذا الشيء من الصلاة بحيث يقاوم أية محاولة لتفتيته ومن النظرة والخبرة الجيولوجية نجد أن هذا القول يجانبه الصواب أو غير صحيح وذلك لأن الصخور والجبال وكل شيء على سطح الأرض أبعد ما يكون عن الثبات وعدم التغير بل أكثر من ذلك فأن أهم ما يميز الأشياء هو ذاته وقد قيل أن لا ثابت على سطح الأرض إلا التغير ولا بتصور الجيولوجي إلا أن أكثر الصخور صلابة تحول بفعل عوامل معينة إلى قطع صغيرة وأتربة ناعمة إذا ما أعطيت الوقت الكافي لذلك .. فقد نحت نهر النيل أطناناً لا تحصى من الصخور وحملها في شكل طمي فحسب ونثرة عاماً بعد عام على الأراضي المبتعدة في أودية بمصر والسودان وعلى جزء من قاع البحر الأبيض المتوسط وكذلك نجد تماثيل الفراعنة من الصخور الصلبة وقد تفتت أجزاء منها وطمست نقوشها وذلك لأنها قد تعرضت لفعل الغلاف الهوائي والحرارة والبرودة بالرمال محمولة بواسطة الرياح لعدد قليل من ألاف السنين .

فهل نستطيع أن نتخيل ماذا سيبني من هذه المقابر والتماثيل إذا ما تعرضت لهذه العوامل لفترة من الزمن الجيولوجي الذي يحسب عادة بألاف ملايين السنين ؟

والإجابة على هذا السؤال تعتمد على أصل وسبب هذه العوامل هل هي خارجية تزاول نشاطها وتحدث تأثيرها على سطح الأرض أو داخلية من باطنها وكذلك على مصدر الطاقة المسئولة عن نشاط هذه العوامل..... وقد يظن لأول وهلة أن سطح الأرض بما عليه من تضاريس ثابت لا يتغير بمرور الزمن وذلك لأن تأثير العوامل المختلفة لا يمكن أن يلاحظ بسهولة في وقت محدود ولكن بتوالي السنين ومرور الأزمانة يصبح تأثير هذه العوامل كبيراً واضحاً فمثلاً إذا عرف أن نهر النيل يرسل سنوياً ماسمه متراً واحداً من الغرين في وادي النيل أو الدلتا فإن هذا الأثر لا يكاد يظهر في وقت قصير ولكن التربة الزراعية المصرية يبلغ سمكها حوالي عشرة أمتار في المتوسط .. ولذلك نلاحظ أن قبل هذا السمك قد أحتج إلى عشرة آلاف من السنين ليتمكن وهذا الدليل يظهر بوضوح أهمية في أظهار أثر العوامل المختلفة. وكذلك الرياح فإنها تحمل الرمال وتوجهها في أماكن أخرى قد لا يلاحظ تأثيرها إلا بتوالي السنين فنجد أنها حيث تغطي أشياء كانت ظاهرة وتارة أخرى تترافق هذه الرمال على هيئة كثبان رملية وهذا يتغير الشكل الخارجي لسطح الأرض بفعل العوامل المختلفة على مر السنين والأزمان .

وتشترك الزلزال والبراكين مع هذه العوامل فتسبب خسق القشرة الأرضية في بعض الأماكن وارتفاعها في أماكن أخرى .. وإضافة كميات من الحمم والطفوح البركانية .

من هذا يتضح جلياً أن الثبات على سطح الأرض كما سبق وأوضحنا ظاهري فقط والواقع ان شكل هذا السطح في تغيير مستمر بفعل العوامل الطبيعية المختلفة التي تقسم إلى نوعين أساسين كما يلي :

١ - عوامل خارجية : (Exogenous Processes)

وهذه هي العوامل التي خلّلها يؤثر الغلاف الهوائي والغلاف المائي في الغلاف الصخري ز. ومن أمثلة هذه العوامل ذكر : تغير درجة الحرارة والرياح والأمطار وما ينتج عنها من سيل وانهار وكذلك تأثيرات البحار والمحيطات والثلجات وأنواع الحياة من حيوان ونبات .

٢ - عوامل داخلية : (Endogenous Processes)

وهذه هي العوامل التي منشؤها الحرارة الكامنة والضغطوط المختلفة وما ينتج عنها من حركات أرضية وزلزال وبراكين وحركات بانية للقارات وحركات هادمه لها . وترابكيب جيولوجية مختلفة وأنشطة نارية وبركانية.

ولنتحدث فيما يلي تفصيلاً عن كل من هذه العوامل:-

١ - العوامل الخارجية : (Endogenous processes)

وهذه العوامل تستمد الطاقة اللاذمه لها من الشمس وهي تحدث تغيرات هادمة في سطح القشرة الأرضية..... ولو لا تأثير العوامل الداخلية التي تعيد ارتفاع أجزاء كثيرة من سطح الأرض لكان هذا السطح الآن مسطحاً وخالي من التضاريس وفي الواقع نجد أن العوامل السطحية لها تأثير هندي (destructive) وهو ما يعرف باسم التعرية وتأثير باني أو إنشائي (constructive) وهو ما يعرف بالترسيب وسطح البحر هو أقل مستوى تستطيع العوامل الهاダメة أن تصل بالغلاف الصخري إليه كما أنه أعلى مستوى يمكن أن يصل إليه تأثير العوامل البانية في الترسيب أيضاً ولهذا السبب فإن التأثير الظاهري في النهاية للعوامل السطحية هو تأثر هام لأن نتيجته الملموسة هي تفتيت الصخور وهدم المرتفعات بينما نجد أن نتيجة الترسيب ظاهره غير ملموسة لأنها تحدث في معظم الأحيان تحت سطح البحر ومن هذا يتضح أن العوامل السطحية تشمل عمليتين أساسيتين هما التعرية والترسيب.

(Denudation) التعرية:

وتشمل جميع العوامل التي بها يغير الغلاف الجوي والغلاف المائي والغلاف الحيوي أو الجيولوجي سطح الغلاف الصخري..... وتأثر هذه العوامل كنتيجة لهبوب الرياح وسقوط الأمطار وسريان الأنهار والجليد وكذلك من مرور جزء من المياه الجارية خلال صخور وأتربة الجزء الخارجي من الغلاف الصخري وجعلها تتفتت وينتج في صورة حبيبات وتساعد الكائنات الحية أيضاً في عمليات التفتت ومثال ذلك نمو جذور النباتات في شقوق الصخور الذي يفتها كما تساعد الحيوانات القارضة الديدان هذه العوامل الهادمة بإزالة المواد المفتتة مثل الأتربة وبدون شك تتم تلك العوامل بمساعدة الطاقة التي تستمدتها من أشعة الشمس وعلى ذلك فأشعة الشمس تعتبر مصدر الطاقة التي تمد تلك العوامل الطبيعية بالطاقة الحركية التي تنتج هدم الصخور الصلبة وتحولها إلى فتات أما عمليات الكسر الميكانيكية أو الإذابة أو التحليل الكيميائي وهذا ما نسميه بالتجوية (Weathering) ومن العوامل التي بعد ذلك عامل النقل (Transport) وهو العامل المسؤول عن حمل وأزالة الصخور المفتتة إلى أماكن أخرى ويتم هذا بواسطة الرياح أو المياه الجارية وهنا يظهر عامل الهدم الذي ينتج من نقل الفتات الصخري واحتراك حبيباته ببعضها أثناء عملية النقل ويسمى النحت (Erosion) وهنا عبارة عن عملية سحق وإزالة أو استهلاك الحبيبات المكونة للطبقة الصخرية . ولكي يكون الدور الذي يقوم به كل عامل من العوامل سالفة الذكر واضح ومحدد ذكر أن التجوية عبارة عن هدم الصخور دون تدخل لعوامل النقل بينما النحت عبارة عن عملية هدم الصخور ونقل الفتات الصخري في نفس الوقت ويتعاون كلاً العاملان في نحت سطح الأرض وتأثيرها المشترك يسمى التعرية

(Deposition) الترسيب:

تعتبر عوامل التعرية السابق ذكرها من العوامل الهادمة وهي تحول الصخور إلى نفايات وأنقاض وعلى هذا النفايات والأنقاض تبدأ عوامل عكسية لعوامل التعرية وهي عوامل الترسيب فعوامل النقل سواء كانت أنهاراً أو رياحاً تحمل نفايات الصخور أو الصخور المفتتة وتتقاذفها من أماكن تواجدها الأولى إلى أماكن منخفضة المستوى بحسب ما تسمع به الظروف الجغرافية والوزن والحجم من الحبيبات..... وبفعل الجاذبية تسقط هذه النفايات الصخرية على شكل طبقات تسمى بالصخور الرسوبيّة (Sedimentary Rocks) ومن أمثلة هذه الصخور الطينية التي تترسب عند أنواع الأنهار في هيئة دلتا وكذلك صخور الأملاح التي تترسب في قاع البحيرات والبحار المغلقة كنتيجة لزيادة تركيز الأملاح بسبب زيادة البحر وأيضاً صخر الحجر الجيري العضوي هو صخر الحجر الجيري المحتوى على حفريات والذي يتكون نتيجة لتجمع البقايا العظمية من الحيوانات والنباتات في قاع البحر بفعل الجاذبية من أمثلتها أيضاً الحجر الرملي ورواسب الفوسفات والفحm.

وفيما يلي دراسة تفصيلية للتعرية والترسيب وأثر كل عامل من العوامل السطحية في كل منها:

(Denudation) التعرية :

ويقصد بها الأثر الذي تحدثه العوامل الجوية في الصخور فتحولها من صخور صلبة إلى فتات صخرية ثم إزاحة هذا الفتات الصخري من مكانه ... و بهذا يتعرض سطح جديد من الصخور لهذه العملية مرة أخرى وتنتقل المواد المفتتة عادة بواسطة الرياح أو المياه الجارية كالسيول والأنهار التي يكون لها أيضاً عمل هدمي يسمى بالنحت إلى حيث ترسب في المنخفضات أو في البحيرات أو البحار حيث تراكم طبقة فوق طبقة ف تكون الصخور الرسوبيّة المعروفة ومن المعروف أن العوامل الخارجية التي تؤثر في سطح القشرة الأرضية عدا عامل الجاذبية تكون في مجموعها ما يعرف بالمناخ..... وينقسم سطح الكره الأرضية إلى أربعة مناطق مناخية تختلف الواحدة منها عن الأخرى وكل تأثيراتها التي تتوقف على مناخها والأحوال الجوية السائدة فيها:-

١ - المنطقة الاستوائية :

وتتغير بارتفاع درجة الحرارة وكثرة الأمطار وكثافة النباتات وتعتبر منطقة حارة رطبة.

٢ - منطقة الصحاري :

وتقعان على جانبي المنطقة الاستوائية وتميز كل منها بالحرارة المرتفعة والأمطار القليلة فهي أدنى مناطق حارة جافة .

٣ - المنطقتان المعتدلتان:

تمتدان بعد المنطقتين الصحراويتين من ناحية القطبين وتميز كل منهما ببرودة متوسطة وأمطار كثيرة وهي أدنى مناطق باردة رطبة.

٤ - المنطقتين القطبيتين:

(تشمل المنطقة المتجمدة الشمالية والمنطقة المتجمدة الجنوبية) وتميز كل منها بالبرد الشديد وقلة المياه الجارية وانعدامها وندرة الحياة فهي مناطق باردة جافة .

التجوية : Weathering

ويقصد بها التأثير الناتج من مجموع العمليات العديدة التي تحدث بفعل العوامل الجوية والتي تتضاعف في تحلل ونقذت الصخور الصلبة وكذلك تغير بواسطتها المعادن إلى معادن جديدة المعادن إلى معادن جديدة أكثر ثباتا تحت ظروف جديدة على سطح الأرض .

و عمليات التجوية لا يصاحبها اى نقل لنوافع التفتت و يستبعد من هذه العمليات فعل الإمطار والرياح غير أن الناتج من عمليات التجوية يتعرض لتأثير الجاذبية حيث تقع أو تنزلق المواد المفككة إلى أسفل وخصوصا عندما يساعد على انزلاقها وجود الماء .. ولإزاله نواتج التجوية أثر كبير في نشاطها وذلك لأنها تكشف عن أسطح جديدة للتأثير عليها ومن ذلك يتضح أنه لا يوجد فاصل واضح بين

التجوية والترeriaة ويعتمد نوع عملية التجوية في منطقة ما على المناخ إلى حد كبير..... ففي المناطق الصحراوية حيث تقل المياه والرطوبة تسود التجوية الطبيعية بينما في المناطق الرطبة ذات المطر الغزير تكون التجوية الكيميائية هي السائدة .. وهذا الاختلاف أسبابه أن الأكسجين وثاني أكسيد الكربون هما المكونان النشيطان الأساسيان في الجو لا يكون لها أثر فعال بدون وجود المياه وعليه نجد أن هناك نوعان من التجوية .

١ - التجوية الطبيعية أو الميكانيكية :-

ويقوم هذا العامل بتفتت الصخور بفعل تغيرات درجة الحرارة والصقيع والأحياء وينحصر عمل التجوية الطبيعية في تفتت الصخور الصلبة إلى قطع صغيرة كنتيجة للتشقق الذي يحدث للصخور بسبب تمددها نتيجة لتغيير درجات الحرارة وكما نعلم فكل صخر عبارة عن مجموعة من المعادن وهذه المعادن تختلف في معاملات تفتتها كما أن معامل تمددها ذاتها قد تختلف في المعادن الواحد بالنسبة لجمعاته البلورية..... وعلى هذا فتمدد الصخور يكون غالباً غير متجانس الأمر الذي يسبب تصدعاً فيه وظهور شقوق مختلفة الاتجاهات كما وان التشقق يحدث نتيجة لتجدد الماء أو تبلور الأملاح في شقوق موجودة أصلاً في الصخور..... هذا ولا خراق جذور النباتات لهذه الشقوق أثر كبير يساعد عند أذن على اتساعها.

ما سبق يتضح أن التجوية عبارة عن تأثيرات تحدث نتيجة التغير في درجات الحرارة وتجمد المياه والجاذبية وعمل الكائنات الحية ونتحدث في ما يلي عن كل من هذه العوامل ومدى تأثيرها :

(أ) التغير في درجات الحرارة :-

تختلف درجة الحرارة كثيراً في النهار عنها في الليل وفي الصيف عنها في الشتاء ويعمل هذا التأثير إلى أقصى مدي له في البلاد الجافة أو البلاد الصحراوية وقد أثبتت الأبحاث أن متوسط الفرق بين أعلى درجة الحرارة التي يبلغها سطح الصخور نهاراً وأقل درجة حرارة ينخفض إليها في الليل طول مدة الصيف هو ٥٠ درجة مئوية وكل معن من مكونات الصخور معامل تمدد مختلف عنه لمعن آخر وهذا الفرق في معامل تمدد المعادن المختلفة يؤدي إلى حصول جهد أو ضغط ينتج عنه تفتت الصخور ولهذا السبب يكون هذا العامل ذا تأثير أوضح أو أكبر على الصخور التي تتكون من معادن مختلفة من حيث معاملات تمددها كالصخور النارية..... ولهذا تتعرض الصخور لـ إجهاد كبير بسبب تفتتها نتيجة للانكماس والتمدد اليومي..... ولما كانت الصخور بطبيعتها لا تسمح بمرور الحرارة فيها بسهولة فإن تأثير الحرارة عليها لا يتعدى القشرة أو الطبقات السطحية من الصخور بينما لا تتأثر أجزاء الداخلية وينشأ عن ذلك انفصال هذه الطبقات السطحية عن بقية أجزاء الصخور وتعرف هذه الظاهرة بالتقشر (Exfoliation) وهذا التقشر يحدث عادة في الصخور الصلبة

المتجانسة في التركيب الكيميائي والنسيج الصخري أما إذا كانت هناك فروق في هذه الصفات من جزء إلى جزء في الصخر فإنه يفتت وتهشم بدلاً من أن يتفسر.

(ب) تجمد المياه : (Freezing Water)

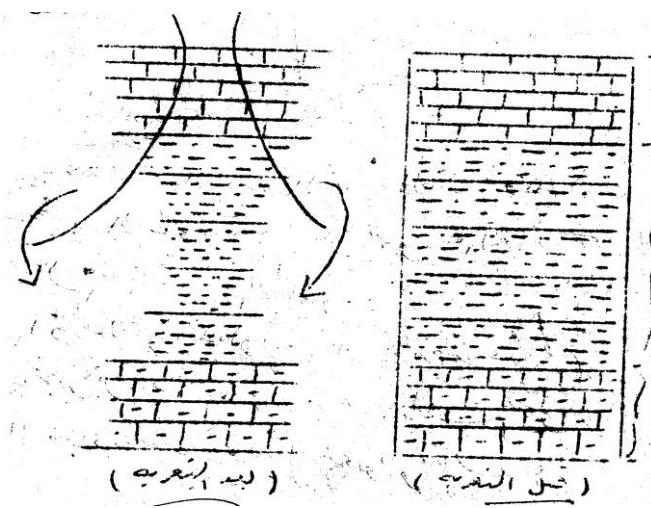
وتعتبر من أهم العوامل التي تسبب تفتيت الصخور حيث أنه يتمدد بنسبة 9 % تقريباً من حجمه الأصلي عندما يتجمد وهذا التمدد يسبب ضغطاً كبيراً يحدث تهشيم الصخور التي تحوى هذه المياه في الشقوف التي بها ويكون تأثير هذا العامل كبير في البلاد التي يتكرر فيها تجمد الماء على هيئة جليد ثم ذوبانه بعد ذلك كما هو الحال في المناطق الجليدية والمناطق المعتدلة..... ويقل تأثير هذا العامل في المناطق القطبية التي يظل فيها الجليد أحatabاً طويلاً دون أن يذوب

(ج) الجاذبية : (Gravity)

العمل الرئيسي للجاذبية في التجوية هو نقل الفرات الصخري ولكنها أيضاً تعتبر عاملاً مهماً في تفتيت وتهشيم الصخور..... إذ يحدث أن تتآكل طبقة رخوة مثل الحجر الطيني التي قد تكون موجودة تحت مادة صلبة مثل الحجر الجيري على سبيل المثال وتكون النتيجة أن تبقى الطبقات الصلبة معلقة على هيئة مصطبة ثم يأتي دور الجاذبية فتهاجر أطراف هذه المصاطب بتأثيرها وضغط على سقوف الجبال شديدة الانحدار فتهشم إلى قطع صغيرة ذات زوايا حادة تعرف برواسب التالوث : (Talus)

ويزداد تأثير الجاذبية كلما أزداد ميل السفح الذي تسقط وتهشم الصخور عليه كما هو

واضح من الشكل التالي :



(د) عمل الحيوانات النباتات :

وهذا ما يسمى في بعض الأحيان بالتجوية العضوية (Organic Weathering) ويشمل عمل الحيوانات كالديدان في الحفر أو استهلاك كميات كبيرة من التربة بقصد استخلاص المواد الغذائية منها أو بإفراز مواد كيميائية تتفاعل مع بعض الصخور ويدخل في هذا أيضاً عمل الإنسان

من حرث إلى نقل كميات كبيرة التربة بقصد الردم أو تعزيز الجسور إلى حفر المناجم والآبار المختلفة مما يعطي الفرصة لكثير من عوامل التجوية للتأثير على الصخور المختلفة و تعمل النباتات على تفتيت الصخور بواسطة تخل جذورها في الشقوق . وهذا أيضاً يعطي فرصة في العوامل الأخرى لكي تخل الصخور وتأثر عليها كما أن تحل هذه النباتات يعتبر عاملا هاما إذ أنها تفرز أحماضا معينة تذيب نوعيات معينة من الصخور .

٢ - التجوية الكيميائية (Chemical Weathering)

وتسمى هذه أحيانا بالتحلل (Decomposition) وب بواسطتها تتحلل المعادن المكونة للصخور و تتفكك وتذوب بفعل الماء والأحياء وقد يكون للعمليات الكيميائية الناتجة من تواجد الماء المحمّل بالأكسجين وثاني أكسيد الكربون أثر أقوى بكثير من العمليات الطبيعية البحتة بالنسبة لتفتت الصخور غالبية المعادن المكونة للصخور تتبلور في وسط بعيد عن السطح وعلى هذا فهي غير ثابتة عندما تتعرض لعمليات التجوية .. فتحول إلى معادن جديدة بفعل التميؤ والأكسدة والتبادل الأيوني وفي تغيرها هذا تتمدد تتمدد غير متجانس وتشقق الصخور على طول حدود حبيبات المعادن المكونة له كما وأن التأثير الكيميائي للأحياء الدقيقة وجذور النباتات أثر هدام مميز على المعادن المكونة للصخور وتعتمد التجوية الكيميائية على قدرة مياه الأمطار المذاب بها بالأكسجين وثاني أكسيد الكربون والأحماض والمواد العضوية المختلفة في إذابة الصخور .. ويعلم هذا النوع من التجوية على أضعاف تماسك المعادن المكونة للصخور وتكون محاليل تجمعها الأمطار بعد ذلك فيصبح الصخر مساميا يسهل تكسيره ومن نتائج التحليل أيضاً تكوين نواتج جديدة نتيجة للتغير تزيد في حجمها على حجم الصخر الأصلي وتوجد على هيئة قشور منفصلة على سطحه..... ومن المعادن المكونة للصخور ما يتحلل بسهولة و منها ما يقاوم عملية التحلل مثل الكوارتز والميكا البيضاء والماجنيتait وذكر فيها يلى العوامل الكيميائية التي تساعده على تحل الصخور وهي :

١ - التجوية بثاني أكسيد الكربون

وهذه تسمى أحيانا بالتكرين (Carbonation) وهي عبارة عن اتحاد ثاني أكسيد "الكربون (ك أ ٢) المذاب في الماء مع أي قاعدة ويوجد هذا الغاز في الجو بنسبة ٠٠٣ % كما سبق أن أوضحنا وقد تزيد هذه النسبة إلى ٠٠٧ % أو ٠٠١ % في المدن الصناعية وقد تصل إلى ١٠.٢ % في مياه الأمطار مما يساعد على إذابة كربونات الكالسيوم المكونة للأحجار الجيرية وبذلك تكون المغارات (Gaves) كما يساعد على تكوين الرواسب الجيرية للكهوف مثل الأستلاتكتابت (Stalactite) التي تكون مدللة من أسقف المغارات وأستلامجات (Sialagounite) التي تكون على أرضها .. وهذا الغاز يكثر أيضاً في المناطق الحارة نتيجة لتحلل النباتات الكثيفة بها كما يتتصاعد من

البراكين الناشرة. وعندما تتم عملية التكوين لصخر ما فأنه يحدث أزيداد في حجم المعادن المكونة له وهكذا يشق الصخر ويقتضي ويصبح الناشر عليه سهلاً بواسطة العوامل الجوية الأخرى.

(ب) التجوية بالأكسدة أو التكسد : (Oxidation)

وهو اتحاد الأكسجين مع محتويات الصخور ويساعد على إتمام ذلك الرطوبة لأن الأكسجين يذوب في الماء إلا أن ذوبانه أقل من ذوبان ثاني أكسيد الكربون ويكون من تأثير عليه الأكسدة أن تتحول المادة المكونة للصخور التي يكون أساس تركيبها المعدنى الباروكسجين والأمفيفولات والأولفينات أي سليكات الحديد والمغنيسيوم إلى بيكربونات كالسيوم أو مغنيسيوم أو حديدي قابلة للذوبان وسيليكا كما يتحول أكسيد الحديد إلى أكسيد الحديديك (هيماتايت) أو إلى الأبدروكسيد (ليمونايت) وواضح أن عملية الأكسدة هذه بصحبها تغيير في الألوان من الأخضر أو الأسود إلى الأحمر أو الأصفر أو البنفسجي ولهذا السبب نجد أن أماكن كثيرة في المناطق الدافئة تتميز بهذه الألوان ومن أمثلة الرواسب التي توجد في المناطق الاستوائية التي تتميز بمناخها الحار الرطب راسب بني محمر يسمى لاتيرait (Laterite) وهو راسب عبارة عن خليط من أكسيد الحديد والألومنيوم وتغلب فيه نسبة الحديد على الألومنيوم ولهذا السبب يغلب عليه اللون الأحمر وينتج اللاتيرait من تحلل الصخور التي تحتوى في تركيبها على نسبة كبيرة من الحديد كالجابرو - أما إذا كانت نسبة الحديد قليلة في الصخور المتحلل مثل الجرانيت والسيانيت وكانت نسبة الألومنيوم هي السائدة لأن هذه الصخور غنية بالفلسبارات فان الذي ينتج عن التحلل في مثل هذه الحالة يسمى بوكسايت وهو عبارة عن أكسيد الألومنيوم المائي ويمكن الاستدلال من وجود هذين النوعين الآخرين من الرواسب بين الطبقات الصخرية على البيئة الاستوائية التي كانت سائدة وقت تكوينها .

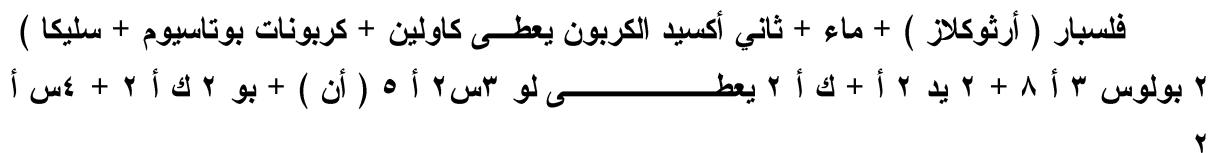
(ج) التميؤ (Hydration)

وهذا هي عملية اتحاد الماء مع مختلف المركبات المكونة للصخور مثل تميؤ الفلسبارات لتعطي المعادن الطينية الهامة للتربة .. ويصبح هذه العملية ازدياد في حجم المعادن متلماً يحدث عندما يتحول معدن الأنثيدرايت (Anhydrite) وهو كبريتات الكالسيوم إلى جبس أي كبريتات كالسيوم مائية فينتج عن ذلك تشقق في الطبقات التي تعلو .

(د) الذوبان (Solution)

ويقصد بهذه العملية ذوبان معادن الصخور في الماء سواء كان ماء مطر أو مياه أرضية.... والماء في حد ذاته متسرب ضعيف ولكنه يذيب بعض المعادن مثل الهالات أو الملح الصخري.... وإذا ما أشترك الذوبان والتكون سوياً فإن الأثر يكون أكبر خصوصاً على الصخور الجيرية التي تتكون بها الفراغات والكهوف والتجاويف وأثار المطر نتيجة لذلك..... أما ما لا يذوب من المعادن فإنه يبقى على هيئة رواسب متبقيّة على سطح الحجر الجيري الأبيض.... وهي رواسب غنية بأيدروكسيد الحديد الغير قابل للذوبان ومنشأه أثار مركبات الحديد التي توجد على هيئة شوائب في

الحجر الجيري. ويظهر اثر الذوبان بدرجة اكثراً وضوحاً بعد إتمام عمليات التجوية الكيميائية الاخرى فمثلاً عندما يتحول الفلسبار إلى معادن طينية نجد أن أملاح البوتاسيوم الموجودة في هذه المواد الطبيعية تذوب بسهولة أكثر .. وغالباً ما تشارك العوامل الأربع السالفة الذكر في نطاق التجوية الكيميائية محدثة الأثر الواضح كما في حالة تحلل الفلسبار ومن المعلوم أن هذه الفلسبرات تكون حوالي ثلثي القشرة الأرضية وهي تتحلل متأثرة بعوامل التكرين والتميؤ والذوبان وتكون نتيجة التحلل الكاولين أو المعادن الطينية وكربونات البوتاسيوم والسيليكا .



وتراكم المعادن الطينية القابلة الذوبان التي تعتبر من أهم مكونات التربة وهذا تحد السيليكا الغير متبلورة مع الماء وتذوب فيه ثم تتحول إلى محلول غروي يتixer بعض الماء المذيب ويخلط هذا محلول بالمعادن الطينية فيكسبها بعض خواصها المعروفة كسهولة التشكيل أما البوتاسيوم فأن يتحد مع ثاني أكسيد الكربون معطياً كربونات البوتاسيوم أو يبقى كما هو في التربة على هيئة محلول تمتسه النباتات المختلفة . مما سبق يمكننا القول أن المواد المختلفة من عملية التجوية تتخذ أشكالاً ثلاثة وهي :

- ١ - بقايا معادن أصلية . ٢ - معادن ثانوية تكونت مكان عملية التجوية أو بالقرب منها . ٣ - مواد ذاتية تزال من مكان عملية التجوية بواسطة المياه الجارية .
- والنوع الأول هو المعادن الأصلية التي أما أن تكون ذات تركيب ثابت عند سطح الأرض وأما غير ثابت و لكن يتاثر ببطء لدرجة غير ملحوظة والمعادن الأصلية التي تثبت تماماً لفعل التجوية هي معادن الطفل (Clay) والماسكوفايت (Muscovite) وربما الكلواريت المكونة للصخور .. أما غالبية المعادن الأخرى التي تثبت أمام فعل التجوية إلى حد ما فهي في الواقع معادن ذات خاصية مقاومة طبيعياً وكيميائياً..... وفيما يختص بالمعادن الثانوية فهي نواتج تمؤ المعادن الأصلية ولها هذا السبب فقد وضعت جميعها ضمن مجموعة المعادن المتميزة وهذه تشمل معادن الطفل وقليل من معادن السيليكات المائية مثل الكلواريت وتنمي إلى جميع كبير بدقة بلوراتها حتى أنها تميز فقط بواسطة ميكروسکوب الكتروني يكبرها ألاف المرات .

(Erosion) النحت

بعد أن شرحنا تفصيلا التجوية نأتي إلى التحدث عن العامل التالي من عوامل التعرية وهو النحت .. وتحدث عملية النحت بواسطة عوامل مختلفة كالرياح والأمطار والأنهار و مساقط الماء والبحار والأنهار التلوجية .. وكل من هذه العوامل تأثر هدمي على الصخور يشمل تفتيتها ونقلها كمل أن له عمل بنائي عبارة عن ترسيب ما ينقل من فتات الصخور ونتحدث فيما يلي عن النحت بالعوامل المختلفة .

١ - نحت الرياح : (Wind Erosion)

ويكون هذا أكبر تأثيرا في البلاد الحارة الجافة مثل البلد الصحراوية حيث يكون سطح الأرض خاويًا تقريبًا من النباتات والحشائش وحيث تكون صخور سطح القشرة الأرضية تفتت بواسطة عوامل التجوية المختلفة .

وللرياح تأثيران أحدهما هندسي والأخر بنائي والتأثير الهدمي للرياح يعتمد اعتمادا كليا على ما تحمله من مواد مفتتة ومن الرمال والأتربة وهذه الشحنة أما أن تكون محولة في الهواء فتسما بالشحنة المعلقة أو قد يدحرجها الهواء أمامه على سطح الأرض وتسمى بالشحنة المدحرجة و يتوقف نوع الشحنة على شدة الريح وشكل الحبيبات وحجمها وكثافتها فقد تكون الرياح ضعيفة فيكون أثراها الهدمي ضعيفا وقد تكون الرياح قوية كالزوابع والأعاصير فتكتسح كل ما يقابلها على سطح الأرض من صخور مفتتة بمواد رملية وما شابه ذلك وتصبح بعد ذلك سلacha فعالا في تفتيت أوجه الصخور وبريها او صقلها... وقد تمر هذه الرياح بصخور غير متناسبة أي صخور تحتوى على أجزاء او طبقات أصلب من الأخرى يكون نتيجة ذلك أن تتآكل الأجزاء الرخوة أو الأقل صلابة .. وتبقى الصخور الصلبة بارزة كما يحدث عند تكوين المصاطب كما أوضحتنا من قبل ويعرف هذا النوع من النحت الذي يؤدي إلى تأثير مختلف على الصخور بالنحت المتباین Differential Erosion ومن أثر الرياح الهدمي ما يشاهد في الصحاري من حصى مثل الأضلاع Ventifacts يكون بشكل هرمي نتيجة لهبوب الرياح من اتجاه معين عليه ويلاحظ أن أوجه هذا الحصى تكون مصقوله جدا نتيجة لذلك . أما العمل البنائي للرياح فيحدث بمجرد أو تصادف هذه الرياح في طريقها عقبات أو نتواء تؤدي إلى إيقافها أو تقليل سرعتها فتلقي بما تحمل من رمال وأتربة وترسب هذه على شكل تمويجات او كثبان . وتكون التمويجات الرملية (Ripple marks) غير متماثلة أو بمعنى آخر تكون الجهة التي تواجه الريح أقل في الميل من الجهة التي ضد الريح كما هو واضح من الشكل .



أما الكثبان الرملية (sand dunes) فت تكون من حبيبات مستديره من الرمل وهي تختلف من حيث الارتفاع فتدرج من بضعة أقدام إلى ما قد يصل إلى عشرات الأمتار .. ومن حيث الشكل فهي قد تكون مستطيلة بحيث يكون اتجاهها هو اتجاه الرياح السائدة وهذا هو النوع من الكثبان الرملية الذي يعْرَف بالغرود (Longitudinal Dunes) ومن أمثلة غرد أبو المحاريق الذي يمتد حوالي ٧٠٠ كم من الشمال الغربي إلى الجنوب الشرقي في الصحراء الغربية بين الواحات البحريّة والواحات الخارجية .. وقد تكون هذه الكثبان هلالية الشكل (Barchan) ويكون انحدارها بسيطاً من ناحية اتجاه الرياح وشديداً في الاتجاه المضاد..... ولقد لوحظ أن التموجات الرملية وكذلك الكثبان الرملية تنتقل من مكانها بفعل الرياح .. بسرعات متفاوتة في العام .

و في الجهات الساحلية تتواجد نوع من الكثبان ذات حبيبات جبالية مستديره متمسكة تعرف بالكثبان الساحلية (Coastal Dunes) ومن أمثلة هذه الكثبان الممتدة على الساحل بين الإسكندرية ومرسي مطروح .

٢ - نحت الأمطار (Rain Erosion)

تكثر الأمطار في المناطق الاستوائية وتقل تدريجياً نحو القطبين كما تكون كمية الأمطار في الجهات الساحلية أكبر منها داخل القارات..... وعند نزول مياه الأمطار على الأرض نجد أن بعضها منها يتاخر ثانية ويتتصاعد في الهواء بينما يتسرّب جزء في مسام الصخور وتقويتها وشقوقها يصل إلى أعماق متفاوتة من سطح الأرض مكوناً ما يعرف بالمياه الجوفية.

أما الجزء الثالث فيسّيل على سطح الأرض مكوناً ما يعرف بالمياه الجارية كالأنهار مثلاً .. وللأمطار عمل هدمي فقط ولا يتم العمل البنائي وهو ترسيب ما تحمله هذه الأمطار من فتات صخري إلا بواسطة الأنهر والمياه الجوفية وهي ما تؤدي إليه مياه الأمطار .. أي أن الأمطار تقوم فقط بدور الهدم والنقل بينما تكمل المياه الجارية هذه العملية ثم تقوم بالترسيب في النهاية .. وينقسم العمل الهدمي للأمطار إلى عمل آلي وعمل كيميائي .. أما العمل الآلي أو الميكانيكي فيعتمد على اصطحاب المطر برياح شديدة مما يساعد على نقل المواد المفتتة على سطح الصخور أو تفتيت أجزاء منها ومن أمثلة ذلك ما يحدث في البلاد الجافة من نحت الأمطار لأوجه الصخور الجيرية أو الطينية مكوناً في النهاية مجموعة من الأخدoir تفصلها جروف حادة نوعاً وقليلة الارتفاع كما هو الحال في كثير من جبال شبه جزيرة سيناء..... أما العمل الكيميائي الذي تستخدم الأمطار في تفتيت الصخور فهو عبارة عن إذابة ماء المطر لبعض الغازات الموجودة في الهواء مثل الأكسجين أو ثاني أكسيد الكربون كما سبق أوضحنا في حالة التجوية الكيميائية .

٣ - نحت السيول (Torrent erosion)

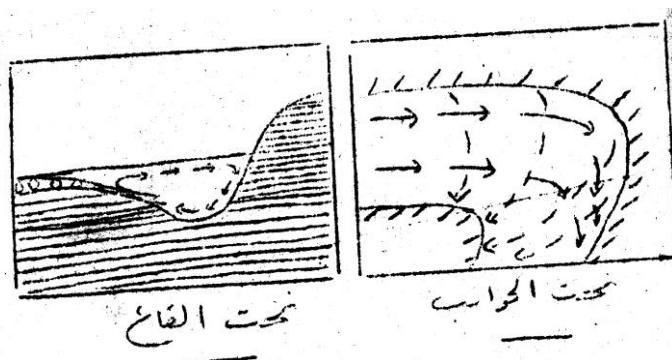
تظهر السيول بعد هطول الأمطار الغزيرة وهي أنهار وقنية تترك مجاريها ظاهرة سواء على سطح الجبال أو في الصحراء بعد تصريف مياهها فعند هطول الأمطار الغزيرة على التلال أو الجبال تتحرر مياهها في مجاري ضيقة ثم تصل هذه المجموعات من مجاري مياه المطر وتكون السيول ويكبر السيل ويتزايد حجمه وتترافق سرعته حتى يصل إلى نهر يصب فيه مثل السيول التي تتحرر من أعلى جبال البحر الأحمر بالصحراء الشرقية وتصب في وادي النيل.

وتكتسح السيول ما تقابلها في طريقها من مواد طينية أو حصى مختلف الأحجام أو كتل صخرية كبيرة إذا كان السيل جارفاً وقوياً..... وتكون هذه المواد بمثابة الآلات التي تستعملها السيول في نحت وتعقيم مجاريها وبمرور السنين نجد أن المجاري الضيقة التي تتشاءم في البداية من نحت السيول قد تحولت إلى أخوار ضيقة جداً (Canyons) وقد وجد أن العمل الهدمي للسيول يظهر واضحاً في الصحاري لندرة وجود النباتات فيها على العكس من تأثيره في البلاد التي تغطيها النباتات والغابات. وعند خروج مياه السيول من أخوارها فأنها تنتشر على سطوح السهول وبذلك تفقد سرعتها وتبدأ بترسيب ما تحمل من مياه .. ويكون الترسيب عادة أما على شكل نصف دائرة مركزها مخرج الخور ويسمى ما يرسب بمخروط السيول (Alluvial cone) أو يكون الترسيب على شكل مثلث تكون قمته عند مخرج الخور ترسب عندها الكتل الصخرية والحصى الكبير ثم يتراقص حجم الحصى تدريجياً وينتهي بالرمال والمواد الطينية عند قاعدة المثلث ويعرف هذا النوع من الترسيب بالدالات الجافة .

٤ - نحت الأنهار (River Erosion)

تختلف الأنهار عن السيول في أن المياه فيها مستديمة نظراً لأنها تبدأ في مناطق كثيرة للأمطار أو مناطق تغطيها الثلوج وكذلك فهي تعتمد على ما يصب فيها من روافد وعيون وبحيرات والغالب أن مجري النهر يكون شديد الانحدار في الجزء القريب من منبعه وقليل الانحدار في الجزء الأسفل منه أو القريب من مصبه ويشمل العمل الهدمي الأنهار التأثير على جوانب مجري النهر وقاعه فتساعده ما يحمل من مواد ويختلف هذا التأثير باختلاف سرعة التيار وحجم الماء وطبيعته ومقدار المواد المحولة في الماء وطبيعة الصخور المكونة لمجري النهر ذاته..... وتشمل شحنة النهر أو حمولته المواد الذائبة في مياهه كالأملاح مثل كربونات الكالسيوم وكربونات المغنيسيوم وكلوريد الصوديوم (ملح الطعام) كما تشمل هذه الحموله أيضاً المواد المعلقة في الماء والتي يرجع سبب وجودها هكذا إلى اختلاف سير التيار فنجدتها تكون أكبر في وسط النهر منها عند جانبه أو قرب القاع كما أن السرعة تزداد مع وجود الانحدارات في مجري الوادي وبؤدي اختلاف سرعة التيار إلى وجود الدوامات التي تتسبب في رفع الفرات الصخري من القاع وحملها معلقة في الماء ونضيف أن حموله النهر لا تقتصر على النوعين السابقين ذكرهما لكنها تشتمل أيضاً على الكتل الصخرية

والحصى الكبير الذي لا تقوى المياه على حمله فتدفع مياه النهر هذه المواد وتدحرجها على القاع وملائمة الجوانب مما يؤدي إلى تأكل وتقطّع صخور مجري النهر كما أن الكتل الصخرية والحصى تختلط بعضها فتتبرى وتصقل..... وعلى هذا يستدل على أماكن مجاري الأنهار بالأماكن الصحراوية في الأزمنة القديمة بوجود الكتل الصخرية والحصى المستديرة الأوجه . ويستغل النهر شحنته المحمولة السابق التحدث عن تصنيفها في الاستخدام كآلات يستعملها في حفر وتعقيم المجرى كما هو واضح من الشكل.



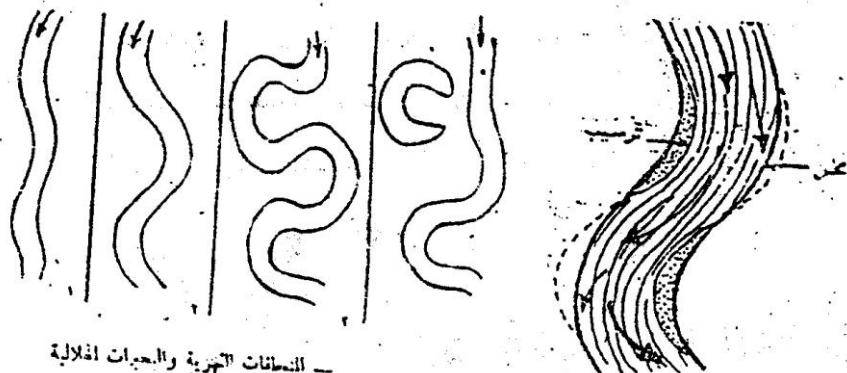
وعادة تتدخل ظروف أخرى في هذه العملية كنوع الصخور التي يحفر فيها وسرعة التيار ومناخ المنطقة .. فقد تؤدي طبيعة الصخور التي ينحت فيها النهر مجرأه إلى أن ينحت في الجانب الآخر وهذا يؤدي إلى تكوين التعریج أو اللتواءات في مجري النهر ويتدخل المناخ في تحديد شكل المجرى فإذا كان النهر قوياً ومحتفظاً بقدرة حمولته على النحت وكان الجو جافاً ينحت أخدوداً عميقاً (Gorge) أما إذا كان المناخ رطباً في هذه الحالة كما هو الحال في الأماكن التي تكثر فيها الأمطار فأننا نجد مساعدة من عوامل التعریج الأخرى كالتحلل والجاذبية على تأكيل جدران الأخدود فيتسع مجرى النهر نتيجة لذلك ويتوقف عمق المجرى وشكله على العلاقة بين سرعة تأثير عوامل التعریج على الجوانب وسرعة الفاع.

تأثير الجيولوجي للأنهار :

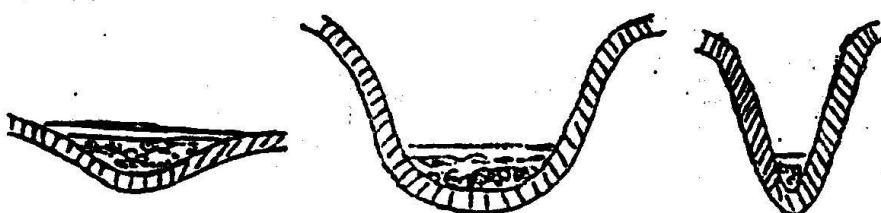
لكل نهر دورة التغيرات المختلفة التي تطرأ عليه وتشتمل هذه الدورة ثلاثة مراحل هي الشباب والنشوخة والشيخوخة ففي مرحلة الشباب (Youth stage) يكون حفر الجداول والفرارع والوديان على أشدة وتكون الأنهار سريعة ولها انحدار غير منتظم فت تكون البحيرات وتنساقط المياه والأحاديد .. وفي هذه المرحلة تكثر ظاهرة أمر الأنهار (River capture) وهي ظاهرة تنشأ من قدرة أحد الأفرع على النحت لأكثر من النوع الآخر فيصبح مجرأه أكثر انخفاضاً وبذلك تصب مياه الفرع الآخر في هذا المجرى ويتوقف بذلك النحت في مجرى النهر الآخر .. وتقرب مرحلة الشباب هذه من نهايتها عندما يصبح المجرى المائي مدرجاً (Graded) وعندما تخفي البحيرات

ومساقط المياه أو الشلالات وتنبع الأخدود إلى وديان ويعرف النهر في مرحلة الشباب بالنهر الصغير ويكون قطاعه على شكل V.

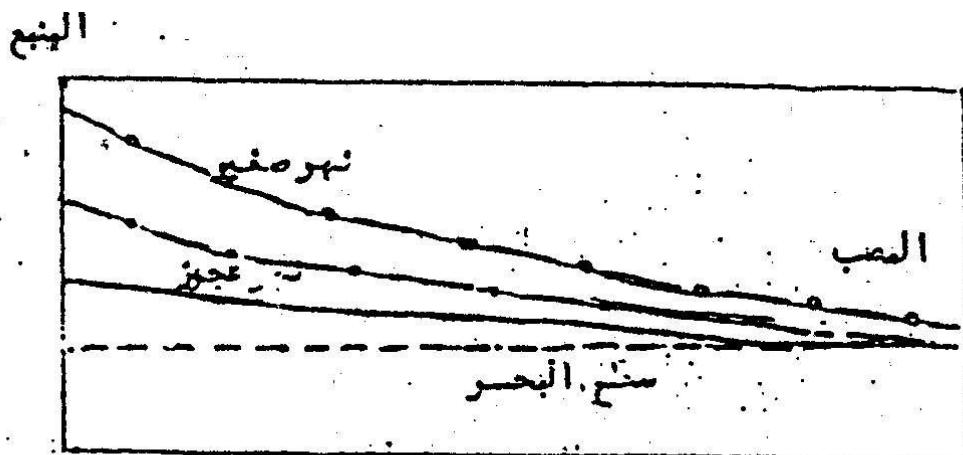
أما مرحلة النضوج (Maturity stage) فيصل فيها أتساع الوادي التي أتمني مداه ويصبح على شكل V مفتوحة ويقال عن النهر أنه متوسط العمر..... وتكثر في هذه المرحلة التعرجات أو الألتواهات وكذلك البحيرات القوسية وهي مرحلة تأتي بعد تكوين التعرجات إذ يقطع النهر مساراً جديداً تاركاً الجزء المتفرع أو المقوس على هيئة بحيرة مقوسة..... أما إذا اخترق النهر عمق الجزء المتعرج فقط وهي مرحلة تسبق مرحلة تكوين البحيرات القوسية فإنه يتكون نتائجة لذلك ما يعرف بالكباري الطبيعية .



وفي مرحلة الشيخوخة (Old stage) تقل وعورة الوادي ويقل انحدار النهر ويفقد قدرته على النحت ويبدأ في الترسيب أذ تضعف سرعة تياره وتسمى المنطقة الأرضية التي يؤول إليها مجري النهر بالسهل المنبسط (Peniplain) ويصبح النهر شيئاً أو عجوزاً .



وقد توجد هذه المراحل كلها في نهر واحد وفي أجزاء متفرقة منه. فكلما زاد عمر النهر زادت مرحلة الشيخوخة أو مرحلة الترسيب في نسبتها على المرحلتين الأخيرتين.



ويكون قطاع النهر على شكل خط م-curvy كلما أقترب النهر من مصبه كما أن شكل هذا القطاع يتغير بتغيير عمر النهر..... فالنهر يأكل في مجراه بشدة بالقرب من منبعه سنة بعد أخرى كما أن عوامل التعرية في هذه الأماكن الرطبة تساعد على النحت وبهذا يهبط مستوى القطاع حتى يصبح القطاع في النهاية قريباً من المستوى الأفقي علماً بأن الحد الأسفل الذي يمكن أن يصل إليه قطاع النهر هو المستوى القاعدي للتعرية وهو الخط التصوري لامتداد مستوى سطح البحر تحت سطح القشرة الأرضية..... وأحياناً يعترض مجري النهر في مرحلة نضوجه عائق كالطفوح البركانية وقد يرتفع قاع النهر بسبب من الأسباب بذلك نصل إلى أن المجري يعترضه عائق وعليه فإن النهر يبدأ من جديد في نحت وعميق مجراه..... ويعرف في هذه الحالة بأنه يجدد شبابه (Rejuvenating) ويبداً النهر في نحت ما رسبه سابقاً علي سهل الفيضان (Flood plain) تاركاً جوانب هذا السهل على شكل شرفات تعرف بالشرفات النهرية (River Terraces)

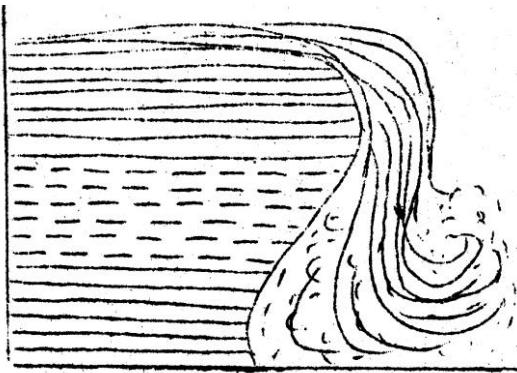


وبتكرار تجديد شباب النهر يتكرر تكون هذه الشرفات النهرية علماً بأن الشرفات العليا دائماً هي الأقدم والسفلي أحدث في التكوين .. وترى الشرفات النهرية واضحة في أماكن من الوجه القبلي علي جانبي نهر النيل .. ويتبعد العمل الهدمي دوره البنائي وهو الترسيب وهو عبارة عن إقاء النهر لما يحمل من مواد عندما تقل سرعته أو تقف نهائياً نتيجة لأن يقل انحدار المجري كما هو الحال في الأجزاء القريبة من المصب أو أن حجم الماء نتيجة للبحر الشديد أو أن يتسرّب الماء في الصخور المسامية أو الشقوق داخل الأرض أو أن توجد عوائق في مجري النهر تقلل من سرعته أو أن يصب النهر في مياه ساكنة أو بحر هادئ..... ويرسب الحصى أو المواد الغليظة في أعلى الوادي وفي وسط مجرى بينما ترسب الرمال والرواسب النهرية (Alluvial deposits) عند المصبات وعلى جانبي الوادي عند الفيضانات وهكذا تتكون سهول الفيضانات (Flood plains) والدلالات (Deltas) مثال آخر للترسيب النهرى وقد سميت الدلتا بهذا الاسم للتتشابه بينها وبين الحرف اللاتيني دلتا بشكل الاسم وتتكون عندما تصطدم ميلة الأنهر بمياه البحر فتقى بما تحمل من مواد ويشترط لتكوين الدلتا عند مصب النهر أن يكون هادئاً وحال من التيارات الشديدة وينفرج النهر نتيجة لذلك إلى نوعين أو أكثر وكذلك كان الحال في دلتا نهر النيل .. إذا كان النيل تفرع إلى عدة فروع تصل إلى بور سعيد شرقاً وإلى الإسكندرية غرباً ثم سدت هذه الفروع بما يرتبه النهر من غرين حتى بقي فرعى رشيد ودمياط فقط أما إذا انتهى النهر إلى بحر كثیر التيارات شديد المد والجزر فإنه لا يكون دالات بل يكون مصب عادي حيث سرعان ما تكتسح التيارات والمد والجزر ما يحمل من مواد فلا تكون هناك فرصة لترسيبها عند مخرج النهر . ويعتبر عمل الأنهر الجيولوجي من أهم عوامل التعرية أذ يقدر ما تحمله الأنهر من سطح الأرض إلى قاع البحر في العالم بنحو ١٦ كيلو متر مكعب في العام أي ما يعادل طبقة سماكتها ١٥ سنتيمتراً من سطح الأرض أي أن الأنهر تحتاج إلى حوالي خمسة ملايين من السنون لإزالة جميع البروزات أو التضاريس الموجودة على سطح الأرض أي لكي تصل إلى المستوى القاعدي للنحت ولكن هذا لم يحدث في العصور القديمة ولن يحدث في المستقبل لأن هناك عوامل أخرى تعمل دائماً على رفع سطح الأرض والمحافظة على ما أسميناها بالتوازن الأستاتيكي.

مساقط المياه (Water – Falls)

ت تكون مساقط المياه عندما تمر مياه الأنهر فوق طبقة صخرية صلبة تحتها أخرى رخوة فتتآكل الأخيرة خصوصاً إذا كانت في منحدر في مجرى النهر وينتج من سقوط المياه بقوة أن تزداد كمية التآكل في الصخور الرخوة بينما تظل الصخور الصلبة بارزة إلى الأمام ثم ما تثبت ان تسقط وتتهوى بفعل الجاذبية وهذا نجد أن مساقط المياه تتراجع نحو منابع الأنهر ومن أمثلة هذه المساقط مساقط نيagara بأمريكا الشمالية وارتفاعها حوالي خمسون متراً وقد وجد أنها تراجعت حوالي سبعة أميال منذ العصر الجليدي أي منذ حوالي خمسون ألف سنة من الظواهر التي تكون

نتيجة للعمل الهدمي لمساقط المياه ما يعرف بالحفر المستديرة أو الحفر الوعائية وهي حفر تتكون في القاع وتكون مليئة بالحصى..... وعندما يمر ماء النهر على هذه الحفر فإنه يصب دوامات بداخلها تجعل الحصى يدور في حركة دائرية ويعمل على تعميقها وصقلها .



المياه تحت السطحية : (Underground Water)

ونقصد بها المياه الغائرة في الغلاف الصخري والتي يرجع أصلها إلى المطر أو الثلج أو المياه الجاربة وتسمى أحياناً بالمياه الأرضية وأحياناً أخرى تسمى بالمياه الجوفية إلا أن هذا الاسم الأخير قد ينطبق أيضاً على المياه الأرضية التي يكون مصدرها النشاط البركاني أو المواد المنصهرة وهذا النوع يعرف عادة بالمياه النشطة...

وتتسرب المياه تحت السطحية إلى باطن الأرض عن طريق مسام الصخور والشقوق أو الفجوات أو الفواصل الموجودة بها.... وقد تعود بعض هذا الماء إلى السطح بتأثير الخاصة الشعرية وبما تمتسه جذور النباتات إلا أن الجزء الأكبر منها يظل في باطن الأرض حيث يكون له تأثير كبير على الصخور المختلفة ويسمى مستوى سطح الماء تحت سطح الأرض بمستوى المياه الأرضية (Underground Water Table) ولا يكون هذا المستوى أفقياً ولكنه يتبع الشكل الطبوغرافي لسطح الأرض..... وكذلك يختلف هذا المنسوب في العمق فيكون قريباً من المسطح في الأماكن القريبة من البحار والأنهار أو الأماكن كثيرة الأمطار ويكون بعيداً عن السطح في المناطق الجافة.



ويظل منسوب المياه تحت السطحية في مستوى معين في الأرض السهلة أو المنبسطة
أما إذا اختلفت التضاريس بين مرتفعات ومنخفضات فقد يحدث أن يتقطع هذا المنسوب مع سطح الأرض وتحدث المستنقعات.

وكما هو واضح من الشكل السابق ففي الأماكن التي يوجد بها مياه تحت سطحية يوجد تحت سطح القشرة الأرضية ثلاثة مناطق تبدأ تحت السطح مباشرة بالمنطقة الجافة أو المنطقة الغير مشبعة (Non-saturation zone) . وهذه المنطقة لا تحتوى إلا على آثار قليلة من المياه أو الرطوبة وتلي هذه المنطقة منطقة التشبع (zone of intermittent saturation) يوجد بها الماء في الشقوق الرفيعة جداً والمسام الدقيقة كمسام الصخور الطينية نتيجة لامتصاصه بواسطة الخاصة الشعرية... وتأتي في النهاية تحت المنطقتين السابقتين منطقة دائمة التشبع (zone of permanent saturation) وفيها تكون جميع المسام والفتحات الشقوق مليئة بالماء وقد تصل هذه المنطقة في العمق إلى عدة مئات من الأمتار كما قد تمتد إلى أكثر من ذلك حسب التراكيب الجيولوجية التي توجد بالمكان أما الحد الأعلى للمياه للأرضية أو منسوب الماء فيكون كما قلنا أقرب للسطح في الأماكن الرطبة عنه في الأماكن الجافة..... كما أن وجود نهر أو بحيرة يتسبب في رفع المنسوب.... وهذه المياه الأرضية تتحرك دائماً وتحكم في تحركها عوامل كثيرة الميل العام للطبقات الحاوية لها والتراكيب الجيولوجية المختلفة كالثنائيات والكسور والفوائل والسودانارية ومسامية الصخور وقدرتها على الإنقاذ والإمرار وهذا يتعين علينا توضيح ما يلي :

(Porosity) المسامية:

الفتحات الصغيرة التي توجد بين حبيبات الصخر تسمى المسام والصخر المسامي هو ذلك الصخر الذي يحتوى على فتحات صغيرة ودقيقة بين حبيباته تسمى المسام وتقدير مسامية الصخور كنسبة مئوية لحجم الفراغ إلى الحجم الكلى للصخور أي أن :

$$\text{مسامية الصخور} = \frac{\text{حجم الفراغ الموجود في الصخور}}{\text{الحجم الكلى للصخر}} \times 100$$

ومن هذه النسبة يمكننا مقارنة الصخور بعضها..... حيث وجد أن الطين والصخور الطباشيرية أكثر مسامية من الصخر الرملي ومع ذلك فقد وجد أن الماء يمر بسهولة خلال الصخر الرملي المتماسك ولا يمر خلال الطين والطباشير.

(Permeability) النفاذية:

ويقصد بها السهولة التي يسمح الصخر للمياه تحت السطحية بالمرور بين حبيباته..... فجده أن الطين مثلاً يعتبر صخراً غير منفذ بينما الرمل منفذ جيد والسبب في ذلك أن حبيبات الطين صغيرة جداً ولذلك تكون حبيباتها متقاربة من بعضها جداً والمسام التي بينها صغيرة للغاية ولذلك فإن الماء في هذه المسام يمسك بواسطة الخاصة الشعرية.... وبناء عليه لا يسمح الطين بمرور الماء فيه ولكن

يُمتصه ويبقى فيه..... أما الرمل فنظراً لأن حبيباته كبيرة نسبياً ومتباينة عن بعضها فنجد أن الماء يمر بسهولة ويسير خالها ويجرنا هذا إلى الحديث عن خاصة ثلاثة هي الأمرار .
(Passage : الأمار)

هناك فرق بين النفاذية والإمرار فالنفاذية هي كما ذكرنا أعلاً.... أم الإمرار فهو يعني مرور المياه تحت السطحية خلال الشقوق والفوacial التي قد توجد في حجم الصخر فنجد أن هناك صخور تسمح بمرور الماء فيها بالرغم من أنه ليس بها مسام فالجرانيت مثلًا مساميته ضئيلة جداً وكذلك صخر الدلومايت ولكنها غالباً ما تسمح بمرور الماء وذلك لوجود شوقي وفواصل تعمل كأنابيب تسمح بمرور الماء والمياه تحت السطحية في هذه الحالة لا تمر خلال الصخر نفسه أي بين حبيباته بل تمر خلا هذه الشوقي وفواصل وتسمى هذه الصخور بالصخور الممررة..... وتقسم الصخور بالنسبة لإمرارها للمياه تحت السطحية إلى أربعة أنواع هي :

- ١ - صخور مسامية منفذة.
- ٢ - صخور مسامية غير منفذة .
- ٣ - صخور غير مسامية ممررة .
- ٤ - صخور غير مسامية وغير ممررة .

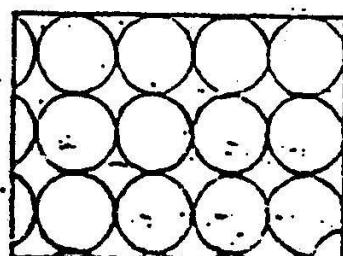
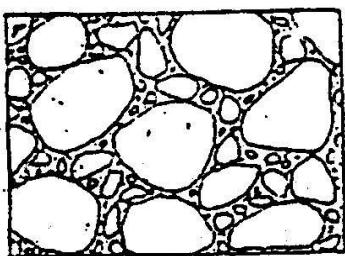
صخور النوع الأول والثالث هي التي تسمح بحرية تحرك المياه فيها وتكون ما يسمى بالصخور الخازنة للمياه تحت السطحية (Reservoir rock).

وأحسن الصخور الخازنة هي الصخور الرملية والصخور الجيرية حيث أن الصخور الجيرية تتكون بها الفوacial بسرعة.

أما الصخور المسامية فنجد أن مساميتها تتوقف على:

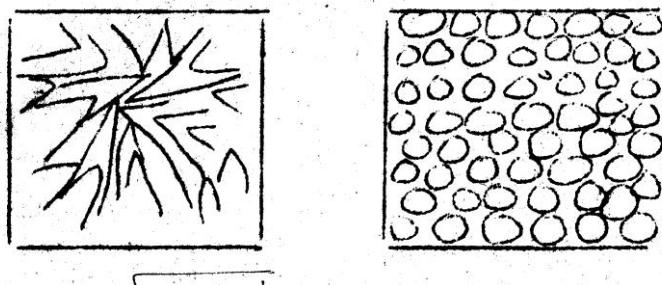
أ)) درجة التماثل في أحجام الحبيبات المكونة للصخر (Size)

فنجد أن الرمال التي تكون حبيباتها متساوية في الحجم أكثر مسامية من الرمال التي تكون حبيباتها مختلفة في الحجم أذ نجد أن الحبيبات الصغيرة تملأ الفراغ بين الحبيبات الكبيرة وبذلك تقلل من مسامية الصخر كما هو واضح من الشكل.



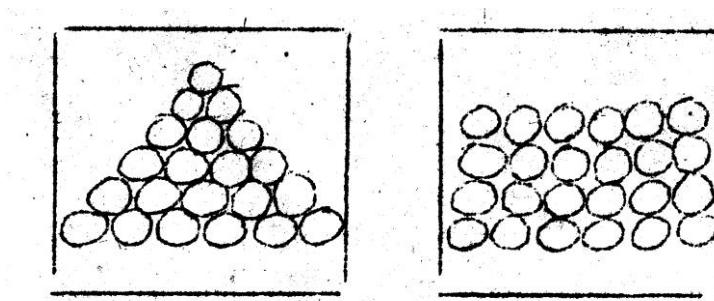
ب)) شكل الحبيبات (Shape)

فإذا كانت الحبيبات حادة فنجد أن الزوايا تدخل في الفجوات التي بين الحبيبات الأخرى وبذلك تقل المسامية أما إذا كانت الحبيبات مستديرة فنجد أن المسامية تكون أكبر.



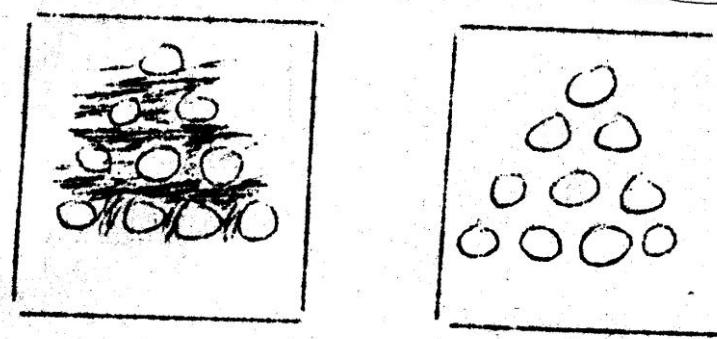
ج)) طريقة رص الحبيبات : (Packing)

وطريقة رص الحبيبات أي ترتيبها بالنسبة لبعضها متوقف غالباً على مقدار الضغط الذي وقع على الرسوبية بعد ترسيبها نتيجة تراكم الطبقات فوقه أي أنه يوجد علاقة مباشرة بين مسامية الصخر والعمق الذي يوجد فيه تحت سطح الأرض.



د)) درجة تماسك الصخر : (Cementation)

فإذا ما ترسبت رواسب كيميائية بين حبيبات الصخر أدى ذلك إلى مساميته.....فالصخر الرملي إذا ترسبت بين حبيباته أكسيد الحديد أو السيلكون أدى ذلك إلى تماسكه وقدره للجزء الأكبر من مساميته.



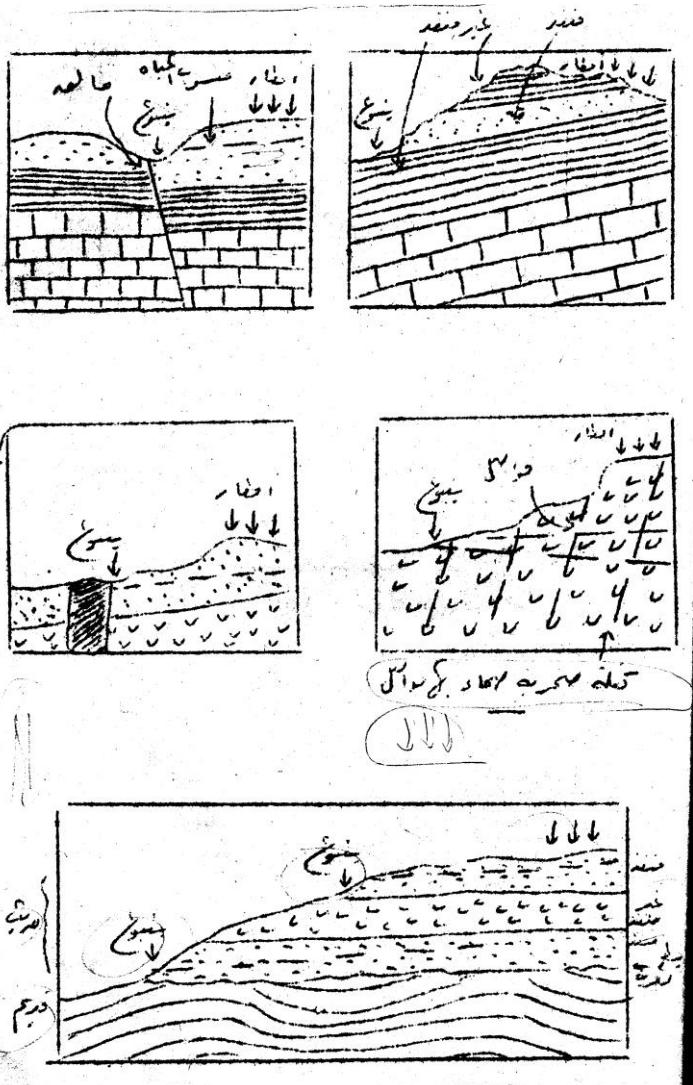
مما سبق يتضح أنه يمكننا أن نقسم المياه تحت السطحية إلى نوعين:

- ١- مياه تحت سطحية حرة وهي التي تتحرك بحرية أينما شاءت لا يقيدها إلا الجاذبية الأرضية.
- ٢- مياه دور سطحية مقيدة (Confined) وهي التي يقيد حركتها وجود طبقة غير منفذة أما فوقها أو تحتها أو فوقها وتحتها في نفس الوقت وفي هذه الحالة لا يتبع منسوب المياه تحت السطحية الشكل الطبوغرافي للمنطقة. فنجد أن هذه المياه تميل دائماً إلى أسفل بتأثير الجاذبية ولكن هناك عوامل أخرى تتحكم في مسارها وقد تظهر المياه تحت السطحية على سطح الأرض ويكون ظهورها أما على هيئة مستنقعات أو على هيئة أبار ونتحدث فيما يلي عن هذه وكيفية تكوينها.

العيوب أو الينابيع : (Springs)

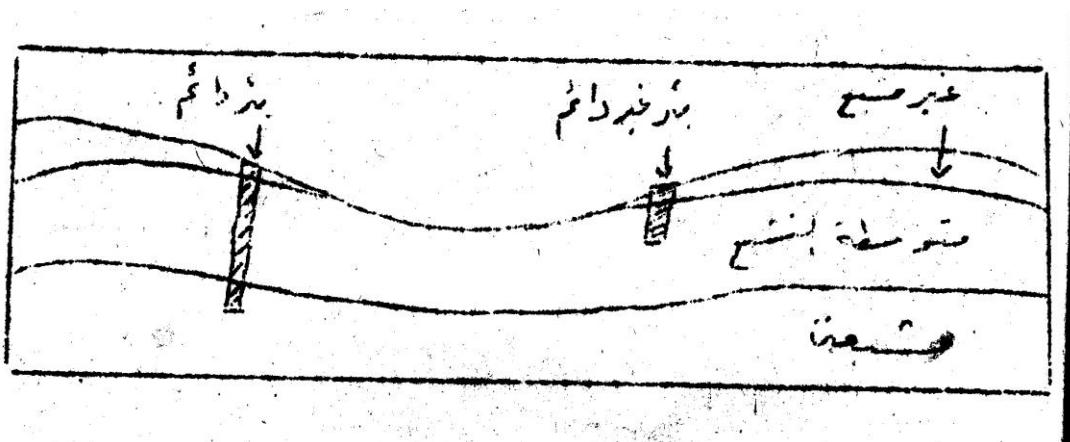
تظهر هذه نتيجة لتقاطع منسوب الماء مع سطح الأرض بسبب سير المياه في طبقة منفذة تحتها طبقة غير منفذة ويتبع أنجاه الطبقة الأخيرة إلى أن يظهر على السطح..... كما قد يكون ينبع نتاجة لحدوث كسر أو فالق في الصخور وتساعد الفوائل في الصخور الصماء على ظهور الينابيع وكذلك

السدود النارية وعدم التوافق



Wells الآبار :

وهذه عبارة عن حفر يتم حفرها في الأرض حتى تصل إلى منسوب الماء وفي حالة الآبار العادلة (Ordinary Wells) يستمر في الحفر حتى يصل البئر إلى طبقة منفذة وحاوية للماء وفي العادة تستعمل المضخات لرفع الماء إلى السطح في هذا النوع من الآبار. أما في حالة الآبار الارتوازية فإن المياه تتصعد إلى السطح من تلقاء نفسها ويحدث ذلك إذا كانت المياه الجوفية توجد في طبقة منفذة تقع بين طبقتين وخاصة إذا كانت مجموعة الطبقات مقعرة أو مائلة.



فإذا حفر بئر في مكان يكون منسوب المياه الأرضية فيه مرتفعات أي قرب السطح أو أعلى من سطح الأرض فإن المياه تحت السطحية تتدفق من الطبقة المحبوسة فيها خلال البئر إلى السطح بقوة حتى تصل إلى منسوبها أو مستوىها الأستاتيكي وهذه هي الحال في كثير من آبار الواحات الموجودة بالصحراء الغربية.... وإذا تفجرت عين في نفس هذه الظروف فإنها تسمى عيناً ارتوازية.

العمل الجيولوجي للمياه تحت السطحية :-

ينقسم العمل الجيولوجي لهذه المياه إلى نوعين كيميائي وميكانيكى ويشمل العمل الكيميائى لهذه المياه ما يلى :-

١ - الذوبان (Solution)

تنذيب المياه تحت السطحية وخصوصاً تلك المحملة بثاني أكسيد الكربون كثير من المعادن والدليل على ذلك أن مياه كثيرة من الآبار والينابيع تحتوى على مواد معدنية لا توجد في مياه الأمطار..... وإذابة هذه الأملاح من الصخور يجعل الصخر مسامي مما يساعد على سرعة تحلله بواسطة الأكسدة والتمبيء.

٢ - تكوين الكهوف (Gaves)

تذيب هذه المياه الصخور الجيرية مثل الحجر الجيري لما تحمله من ثاني أكسيد الكربون وبذلك تتكون الكهوف والمغارات وروابطها ويؤدي وجود هذه المغارات إلى حدوث انهيارات مع مرور الزمن .

٣ - الإحلال (Replacement)

يحدث هذا بأن تحل مادة ذائبة في المياه تحت السطحية محل أخرى في الصخر ومن أمثلة ذلك إذا وجدت حفرية مكونة من كربونات الكالسيوم في صخر رسوبى ومرت بها مياه تحت سطحية محملة بالسيليكا فنجد أن كا ك ٢ الموجودة بالمحارة تنتقل إلى محلول جزئياً ويحل محلها السيليكا أي ان المحارة تحول من جيرية إلى سيلسية ومن الأمثلة المعروفة تلك الغابات المتحجرة Petrified forests حيث تحل السيليكا محل ألياف الشجر وتصبح الأشجار المتحجرة و مكونة من السيليكا .

٤ - الترسيب (Deposition)

قد يحدث هذا بين حبيبات الصخر فيؤدي إلى تماسته بالمواد المعدنية التي كانت تحملها المياه تحت السطحية ومن أمثلة ذلك الحجر الرملي السيليسي والحجر الرملي الحديدي. وقد يحدث الترسيب في الشقوق والفجوات الكبيرة التي توجد بين الصخور فيتكون بها ما يعرف بالعروق وقد يكون لبعض هذه العروق قيمة اقتصادية لما تحويه من معادن هامة وقد يكون الترسيب على هيئة أعمدة جبرية في شقوف المغارات وأرضها في المناطق الجيرية .

ونتحدث فيما يلي عن العمل الميكانيكي للمياه تحت السطحية:

بالرغم من أن هذا العمل ليست بذات قوة العمل الكيميائي إلا أن له أهميته وفي نفس الوقت لا يستهان به فقد تؤدي المياه تحت السطحية بطريق غير مباشر إلى انهيارات كبيرة وتزحلق كتل ضخمة من الصخور على سفوح الجبال وذلك نتيجة لأن الطيات المسامية (الرملية أو الجيرية) المشبعة بالماء يزداد وزنها كثيراً لتشبعها بالماء فتهاجر من أزيد تقلها وخصوصاً إذا وجدت فوق طبقة طينية إذ أن ابتلاع هذه بالماء يساعد على انزلاق الطبقات التي تعلوها.

نحت البحار (Marine Erosion)

تقوم البحار والمحيطات بالتأثير على ما حولها من سطح القشرة الأرضية بواسطة الحركة الدائمة لمياهها التي يرجع سببها إلى الأمواج والمد والجزر والتيارات البحرية..... ويعتبر العمل الهدمي للبحار والمحيطات أقل أهمية من عملها البنائي لأن الأول لا يتعدي مساحات محدودة من الشاطئ أما الثاني فهو الغالب لأن جميع مساحات البحار والمحيطات تعتبر المأوى لمعظم المواد المفتلة والمنقولة بواسطة العوامل الأخرى وعن العمل الهدمي والعمل البنائي للبحار تقضيلا فتقول :

العمل الهدمي :

ويشمل هذا تأثير المياه على المناطق الشاطئية وأول سبب لحركة المياه هي الأمواج وهي عبارة عن حركة رأسية تنتاب الماء نتيجة لهبوب الرياح في اتجاه معين ويختلف حجم الموجة في البحر الواحد باختلاف الريح كما أنها تكون أكبر حجما في المحيطات والبحار المفتوحة عنها في البحر المغفولة..... وتعمل الأمواج علي تفتيت صخور الشاطئ عندما تصدم به وقد تتكسر الموجة قبل بلوغها الشاطئ وذلك عندما لا يسمح العمق ببلوغها الطبيعي وتقدر القوة التي تصطدم بها الأمواج على الشاطئ بما بين ٣٠٠٠ ، ٣٠٠ كيلو جرام علي المتر الموسع وهي قوة هادمة كبيرة خصوصا إذا كانت المياه محملة بما نقل إليها من مواد مفتلة أو بالمواد التي فتتها المياه بنفسها من صخور الشاطئ وتحتختلف درجة مقاومة صخور الشاطئ للأمواج فتتأكل الصخور الرخوة بينما تظل الصخور الصلبة بارزة من خط التعرجات والمغارات الساحلية ويكون تأثير الأمواج بالطبع على الجزء من الشاطئ الذي تتركه هذه الأمواج والتي تقدر بحوالي ٣٠ متر بين أعلى منسوب للمياه في حركة المد داخل منسوب تصل إليه حركة المياه أما علي الشواطئ المنبسطة فإن طلاقة هذه الأمواج تذهب في الهواء دون أن يكون لها أي أثر يذكر ..

أما السبب الثاني لحركة المياه هو ما يعتريها من مد وجزر (Tides) وهي حركة منتظمة للمياه تحدث كل ١٢ ساعة ، ١٦ دقيقة ويختلف مقدار المد والجزر من مكان لأخر فهو الفرق بين الارتفاع أو المد والانخفاض أو الجزر حوالي نصف متر في عرض البحر أو المحيط بينما يكون حوالي مترين علي شواطئ بعض الجزر ويدرك حوالي ١٥ متر في بعض الجزر..... وعمل المد والجزر يشبه عمل الأمواج إلا أنه يساعد علي حمل ما تنتجه الأمواج بعيدا عن الشاطئ ويكون من نتائجه تكوين عتبات مدرجة علي الشاطئ تدل كل منها علي منسوب المياه في وقت كل من المد والجزر .

السبب الثالث لحركة مياه البحار والمحيطات هو التيارات البحرية وهي حركة تقتصر في الغالب علي المياه السطحية تجعلها تنتقل من مكان لأخر وينتتج بالتالي التيارات البحرية في الغالب نتيجة لتغير كثافة الماء وذلك يتغير درجة حرارته في المناطق الاستوائية عنها في المناطق القطبية مثلا وكذلك بتغير درجة ملوحة الماء من مكان لأخر نتيجة للتباخر وتوجد التيارات البحرية في جميع

المحيطات والبحار المفتوحة .. وهناك التيارات الساحلية التي تعتمد في قوتها واتجاهاتها غالباً على الريح وعلى طبيعة الساحل وكذلك السحب وهو ما يحدث على الشاطئ عند ارتداد مياه الموجات إلى الداخل.

ونتيجة للنحت البحري تكون الحروف على الساحل وكذلك المغارات والخلجان وأيضاً الجرف المقطوع من أسفل ومن أمثلتها الشعاب المرجانية المرتفعة بالبحر الأحمر حيث تكون الأرصفة المتقطعة بالأمواج .

العمل البناءي للبحار:

تترسب في البحار والمحيطات كل ما تكتسحه الأنهر والرياح والعوامل المختلفة من صخور مفتتة وللبحار قدرة علي تصنيف أو توزيع الرواسب المختلفة من حيث أحجامها لكي ترسّب على الأماكن المختلفة من القاع وعادة يحدث التصنيف قرب الشاطئ نتيجة لفعل الأمواج فتترسب صخور مكونة من حبيبات كبيرة على الشاطئ بينما تترسب المواد الأصغر حجماً كلما بعثنا عن الشاطئ. وتترسب البحار والمحيطات رواسبها في مناطق مختلفة العمق ولكل من هذه المناطق رواسب خاصة كما يلي :

١ - المنطقة الشاطئية : (Litoral or tidal zone)

وهذه المنطقة تتعرض لأنماط الأمواج والمد والجزر وفيها يتراكم الحصى والرمال الخشنة وأخيراً الطين ونظراً لصعوبة الحياة فيها تلجم الكائنات التي تعيش فيها إلى حفر في القاع أو إلى لصق نفسها بشيء ثابت حتى تستطيع تحمل هذه الظروف الغير ملائمة وتترسب الأمواج والتيارات على بعض السواحل جروف رملية وكذلك الاسنة والحواجز فالأسنة تنشأ من تقابل تيارين يسيران تقربياً في نفس الاتجاه فتترسب الرمال التي كانا يحملانها عند خط احتكاكها وقد يتكون اللسان أيضاً أمام مصب نهر كما هو الحال في لسان رأس البر المعروف... . أما الحواجز فهي عبارة عن أسنة تكون بالعرض عند الخلجان وقد تسدّها نهائياً وتكون من الخليج بحيرة ساحلية كبحيرة أذكور او مريوط وقد تترسب حواجز أخرى على مقربة من الشاطئ وقد تظهر أولاً تظاهر على سطح وإذا ظهرت تكون نبعاً من البحيرات المفولة Lagoon

٢ - منطقة المياه الضحلة (Neritic or shallow – Water zone)

وهي منطقة الرف القاري السابق الحديث عنها وهي تمتد من حد الجزر في المنطقة الشاطئية إلى ٢٠٠ متر تقربياً..... و المياه هذه المنطقة تتأثر بحرارة الجو وبرودته كما تتفذ أشعة الشمس التي قاعده فتساعد أنواعها كثيرة من الحياة على الإزدهار وتشتمل رواسب هذه المنطقة على الحصى والرمال قرب المنطقة الشاطئية ثم الرواسب الطينية كالطمي والطين تجاه الداخل .. هذا عدا الرواسب البحرية التي تكون نتيجة لترابط محارات الحيوانات بعد موتها وتكون رواسب المنطقة حوالي ٨٠٪ من الصخور الرسوبيّة الموجودة على سطح الأرض.

٣ - منطقة حافة الأعماق : (Bathyal zone)

وهي منطقة الأندار القاري وتبعد عن ٢٠٠٠ متر تقريباً وفي هذه المنطقة لا تؤثر الأمواج إلا على سطحها وقاعدتها هادئ ساكن وحرارتها ثابتة لا تتغير ولا ينفذ الضوء فيها إلى القاع .. ورواسب هذه المنطقة الحبيبات وتكون غالباً من الطين وقد تحتوى على مواد جبرية وسيلسية من بقايا الحيوانات وجيدة الخلية كالفورمينفرا والدياتوم والرادبولا ربما وشوكات الأسفنج .

٤ - منطقة الأعماق : (Abyssal zone)

وهي منطقة الأعماق الصحفية وأكبر المناطق جميعها وتشمل كل الأعماق التي تزيد على ٢٠٠٠ متر وحرارتها ثابتة وحرارتها ثابتة وتكاد تقرب من الصفر ورواسبها خالية من الفتات التي تحملها الرياح والأنهار وتوجد بها رواسب بركانية مكونة من طين أحمر أو رماد بركاني ما يسقط على وجه المحيط بعد أن يكون محمولاً بالرياح كذلك توجد رواسب عميقة دقيقة أخرى تعرف باسم الأوز (Ooze) وهي بقايا حيوانات مجهرية كالفورمينفرا والدياتوم.

والرواسب العضوية تضيف أجزاء كبيرة إلى سطح القشرة الأرضية ومن أمثلتها بقايا الفيزامبنيفر والدباتوم والرادبولاوبا وكذلك المرجان وهذا الأخير يكون ما يعرف بالشعاب المرجانية (Coral Rccfs) وهي عبارة عن مستعمرات يعيش فيها المرجان ويتناولون وهي توجد في البحار التي لا يقل متوسط درجة حرارتها عن ٣٥ درجة ولا يزيد عمقها عن ٣٥ متر والتي تكون مياهها صافية وبعيدة عن مصبات الأنهار ومن أمثلة الشعاب المرجانية ما يوجد منها في البحر الأحمر وخليج السويس وهي تنمو على مقربة من الشاطئ وتغطي أي بروز في قاع البحر وبيني حيوان المرجان شعابه أما بجانب البر سواء كان قاره أو جزيرة وهذا ما يعرف بالشعب الملائقي أو يكون الشعب المرجاني بعيداً عن البر بعدة مئات من الأمتار أو بعده كيلو مترات ويسمى في هذه الحالة بالشعب الحاجز Barrier Reef وقد يكون الشعب المرجاني على هيئة جزيرة مستديرة بداخلها بحيرة مالحة قليلة العمق قد تكون غير تامة فيكون هناك اتصال بين البحيرة والبحر .

وعادة يكون تحت هذه الشعاب في قاع البحر أو المحيط جبال عاليه أو براكين قديمة تصل نسبها إلى مادون سطح الماء بقليل.

البحيرات : (Lakes)

وهي أما أن تنشأ نتيجة لنمو الشعاب المرجانية او نتيجة لهبوط سطح الأرض بعد تقلصه ثم تحول مجاري الأنهار والسيول إليه أو أنها قد تكون من فوهات البراكين الخامدة التي تمتلك بمحاذ الأمطار والسيول حواجز تنقل الخلجان في البحر فتحيلها إلى بحيرات إلى غير ذلك من الأسباب ومن

هذا يتضح أن البحيرات أحواض للماء العذب أو المالح ومصيرها دائمًا إلى الزوال أما نتائج التبخير أو لكثرة الترسيب ورواسب البحيرات تكون أما رواسب بحيرات مالحة ومن أمثلتها الجبس وملح الطعام كما هو الحال في بحيرة أدكو مثلًا وأحياناً ترسب كلوريد الماغنيسيوم أو كربونات الصوديوم كما توجد في بحيرات وادي النطرون.

أما رواسب البحيرات العذبة فتكون عبارة عن الحصى والرمال قرب البحيرة والمواد الطينية الدقيقة في أوسطها.. هذا عدا بقايا الحيوانات والنباتات وقواقع المياه العذبة.