

مدخل لعلم الجغرافيا

نبذة عن تاريخ الجغرافيا

يعود علم الجغرافيا إلى عهد قدمى الإغريق الذين استمدوا كثيرا من معارفهم الجغرافية من الفينيقيين. وقد اتسعت معارف الإغريق الجغرافية بعد القرن الثامن قبل الميلاد نتيجة لانتشار المستعمرات والمراکز التجارية الإغريقية في حوضي البحر الأبيض المتوسط والبحر الأسود.

يعتبر ستراابو وبطلميوس أبرز الجغرافيين اليونان إلى أن برع العرب على مسرح التاريخ العالمي فعرف علم الجغرافيا عصرا من عصوره الذهبية تألفت في سمائه كوكبة من النجوم الساطعة ضمت ابن خردابه والمقدسي وابن حوقل والإصطخري والإدريسي وغيرهم من جابوا الأقطار وطافوا في الأمصار واصفين مشاهداتهم وانطباعاتهم و وضعين الخرائط والمصورات الجغرافية التي تعد معلما بارزا على طريق تطور هذا العلم. وأخيرا كان عصر الاستكشاف في أوروبا، فطاف دياز حول رأس الرجاء الصالح (عام 1488)، واكتشف كولومبس أميركا عام 1492 واكتشف جون كابوت كندا عام 1497 واكتشف ماجلان المضيق الذي يحمل اسمه في أمريكا الجنوبية عام 1520، و بعد ذلك تطور علم الجغرافيا، بفضل عدد من المستكشفين والرواد، بخطوات متسلقة

التعریف الحديث للجغرافیا عند العرب

يعرف العرب الجغرافيا في معاجمهم كما يلي ، "هي علم يصف سطح الأرض ويدرس توزيع الحياة النباتية والحيوانية والبشرية وآثار النشاط الإنساني في مختلف بقاع الأرض". كما يقسمون الجغرافيا إلى قسمين رئيسين: "الجغرافيا الطبيعية والجغرافيا البشرية. تعنى الجغرافيا الطبيعية بدراسة تضاريس الأرض، وتحث إلى جانب ذلك في مناخ المناطق المختلفة، وفي الحيوانات والنباتات المتواطنة فيها. أما الجغرافيا البشرية، وهي أقرب شيء إلى علم الاجتماع، فتدرس توزع السكان، وعلاقة الإنسان بيئته، وأثر تلك البيئة فيه.

تطور علم الجغرافيا

لم تعد الجغرافيا مجرد علم يهتم بوصف الظواهر وصفا سطحيا بعيدا عن الواقع بل أصبحت ذلك التخصص الذي يتماشى والتطور العلمي الحديث المعتمد على التحليل والقياس والربط واستخدام النماذج والنظريات الحديثة وبذلك سارت في الاتجاه التطبيقي الذي يعرف اليوم بالجغرافيا الكمية والجغرافيا التطبيقية التي ترفض أن تستمر بعيدا عن الاهتمامات الكبرى للإنسان وذلك لما تمتاز به الجغرافيا من قدرة على التأقلم مع مختلف العلوم فهي تمثل همسة وصل متنية بين هذه العلوم و هي تسخرها جميعا لخدمتها و تأخذ منها ما يخدمها و يميزها عن غيرها و قد شهدت السنوات الأخيرة تحولات كبيرة في المنهج الجغرافي و المحتوى العلمي و كذلك في الأساليب التي يعتمد عليها في تحقيق الأهداف و الأغراض.

و لعل من أسباب هذه التحولات أيضا ما طرأ على المحتوى البشري من تطور كبير حيث أصبح الجغرافيون يعالجون مواضيع لم تكن بالأمس معروفة حتى وكان المتبع لأعمال الجغرافيين يلمس ذلك الاهتمام المتزايد بالتركيز على دراسة الظواهر والمواضيع الطبيعية والبشرية المختلفة بطريقة تختلف عما كانت عليه في الماضي بفضل استخدامهم للوسائل الكمية المتقدمة في أبحاثهم استعانا بالاحصاء والإعلام الآلي والرياضيات والنماذج والهندسة والطبيعة والكيميا ، وكان لذلك التطور في استخدام مثل هذه الوسائل نتائج هامة أسفرت على دفع عجلة

الجغرافيا وجعلها علمًا يتماشى وعصر التكنولوجيا ، حتى أطلق البعض على هذا التحول في استخدام الوسائل ، وهذه الثورة لقيت ترحيباً كبيراً من الجغرافيين لأن للمنهج الكمي (الثورة الكمية في الجغرافيا) والمناهج مصطلح مزاياً كثيرة ولعل أبرزها وأهمها أن النتائج التي يمكن التوصل إليها تكون أكثر دقة بفضل التحليل العلمي لسلسل الأحداث وهذا التحليل العلمي الجغرافي يبرز النظم التي أثرت في وجود الظواهر المختلفة التي يتعرض لها الجغرافي بالدراسة ، فهو لا يكتفي بالوصف بقدر ما يعتمد على الأسباب التي أنشأت هذه الظواهر

فروع الجغرافيا الطبيعية

-**الجيومرفلوجية**: (وهي إحدى فروع الجغرافيا الطبيعية البحتة) تدرس مظاهر سطح الأرض من حيث النشأة والتطور بأشكالها وتشكيلاتها علماً بأن هذه الظواهر تنتج عن عمليات وأحداث جيولوجية ومناخية وحيوية منها القديم و منها الحديث و الحالي .

-**الجغرافيا المناخية**: وهي تهتم بعناصر المناخ المختلفة من حرارة ، ضغط جوي، التساقط والتكافُف والرطوبة، الرياح...إلخ

-**الجغرافيا الحيوية** : وتهتم بدراسة الحيوانات والنباتات وتوزيعها على سطح الأرض.

-**الجغرافيا الفلكية**.

- **جغرافيا البحار والمحيطات**.

درس رقم 1 - نشأة الأرض:

-يعتبر عمر الأرض ما بين 4.5 و 4.6 مليار سنة ، وهي ثالث كوكب في المجموعة الشمسية، ويبلغ متوسط بعد الأرض عن الشمس ب 149600000 كم، طول اليوم 24 ساعة (تدور حول نفسها)، طول السنة 365.25 يوم (تدور حول الشمس)، ودرجة حرارة الأرض بين 50 و 70 درجة.

وتكون الأرض مرتبطة بتكوين المجموعة الشمسية، وهو غير معلوم بالضبط ، إلا أنه هناك عدد من النظريات لكل منها مزاياها ومثالبها ، ونذكر منها :

1- نظرية السديم :

والتي نادى بها الكونت بيرسيمون لابلس في أواخر القرن الثامن عشر (1796م) وكانت مادة تكوين الشمس والكواكب التابعة ، يحتويها سديم غازي مثل الجسم حيث ترتفع درجة حرارته، ويمتد في الفضاء الكوني ، كما يتحرك ببطء حول نفسه بشكل دائري من الغرب إلى الشرق ، وبعد برودته تقلص حجمه ، وزادت سرعة دورانه الأمر الذي جعله ينبعج عند خط الاستواء ، وباستمرار حركة دورانه تسارعت معه قوة الجاذبية المركزية فانفصلت حلقة غازية ودارت في نفس اتجاهه ، ثم

زالت السرعة السديمية مرة أخرى وانفصلت كتلة غازية ثانية ورابعة حتى كونت التسع حلقات التي توازي الكواكب التسعة للنظام الشمسي . ودخلت الحلقات التسع مرحلة برودة حتى انكمشت وتجمعت أجزاؤها حول مراكزها مكونة أجساما كروية ظلت تدور في نفس الاتجاه مكونة التوابع (القمرية)، وما تبقى من السديم هي التي كونت نجم الشمس.

2- نظرية النجم الزائر وشتقاق الأرض من الشمس:

وقد نادى بها كل من تشمبلن ومولتن وهي ترى أن نجما زائرا كبير الحجم من قرب الشمس فجذبها من كل جانبها ، الأمر الذي نتج عنه انفجارهما معها على دفعات متتالية كان عددها عشرة ، وبعد ابعاد النجم الزائر تصلبت تلك الدفعات وأخذت مستمرة في الدوران حول الشمس مكونة الكواكب التي أخذت أحجامها في الزيادة عن طريق إضافة بعض المفتتات المتطايرة ، والتي تمثلت في أحرام صلبة صغيرة الحجم عرفت بالكويكبات ، كانت نتاج تطوير بعض المفتتات التي أحاطت بنجم الشمس منذ عهود سقيقة القدم . وهكذا ترجع هذه النظرية نشأة كوكبنا الأرضي إلى اشتقاقه من الشمس.

3- نظرية النجم الزائر وشتقاق الأرض منه :

تحاشت هذه النظرية فكرة اختلاف التكوين العنصري بين مكونات كواكب المجموعة الشمسية وبين نجم الشمس ، عندما تقدم بها هويل في كتابه عن طبيعة الكون ، وترى النظرية أن الكواكب التسع أتت بسبب انفجار سوبر نوفا الذي كان يسير حول الشمس ثم انفجر وتطايرت بقايها في الفضاء ، بحيث لم يختلف عنه سوى سحابة غازية صغيرة كونت كوكبنا المعروفة .

4-نظرية تعزو نشأة الكواكب وفقا لحركات إعصارية :

وتعزى هذه النظرية إلى كلا من فيزاشير وكوير وتعلق بزوابع الأعاصير واضطرابات المادة ، وترى أن الشمس باجتيازها للفضاءات الفلكية تمكنت من التقاط كمية كبيرة من الغبار الكوني ، تولدت عنه زوابع تمخض عن انصهارها الكواكب .

التكوين العام للكرة الأرضية:

ت تكون الأرض من :

1- النواة : ومقرها المركز ، وطبعتها مازالت غير معروفة لليوم، فالنظريات القائلة بأن المركز مشتعل أو في حالة انصهار قد تركت ، كما أنه ليس صلبا حيث أن بعض الموجات الزلزالية لم تتمكن من اختراقه ، وكثافتها تتراوح بين (12.3-11-8) مرورا من محيط النواة إلى المركز.

2- الرداء (طبقة الأكسيد والكبريتيدات) وكثافتها حوالي(5) وهي تتناقص من أسفل إلى أعلى ولا تتعدي في الجزء السطحي (3).

3- القشرة الخارجية فكثافتها حوالي (2) وسمكها مختلف بين القارات والمحيطات وبين السهول والمرتفعات ، فيقل السمك بالمحيطات والسهول عن الهضاب والجبال. وتتركب القشرة الخارجية للأرض من أسفل إلى أعلى من طبقة محيطة سماكها حوالي(3-8 كم) وسرعة الموجات الزلزالية تبلغ بها حوالي (6 كم / ثا) وهي قاعدية(طبقة السيما: بازلتية) ، ثم تأتي طبقة السيال الغرانيتية وهي بركانية قدرت بها الموجات الزلزالية بحوالي (5 كم / ثا) ، وبعدها توجد طبقة رسوبية بها مواد مختلفة قدرت بها سرعة الزلازل بحوالي (2كم / ثا) ، وهذه البنية غير منتظمة على مستوى الكرة الأرضية .

درس رقم-2- الغلاف الصخري وعوامل تشكيل سطح الأرض

توزيع اليابس والماء

يقصد باليابسة أو اليابس الأراضي الغير مغمورة بمياه البحار أو مياه المحيطات وتعتبر الكره الأرضية التي نعيش عليها كوكب الماء (هي أصغر كواكب النظام الشمسي) حيث تقدر مساحة سطحها بـ نحو 510 مليون كلم² تحل اليابس منها 148 مليون و 74 ألف كلم² بينما تحل المسطحات المائية 361 مليون و 254 ألف كلم² أي 71 % من مجموع سطح الكره الأرضية حيث تدخل في هذا السياق مساحات الأقطاب ببحارها المتجمدة بينما تبقى 29 % من مساحة الكره الأرضية.

يعود توزيع مظهر أراضي البر أو اليابسة إلى عمليات البناء الجيولوجية المعقدة عبر فترة طويلة من التشكيل البنيوي للقشرة الأرضية حيث انتقلت هذه الأخيرة من قارة كبيرة و محيط ضخم يحيط بها

إلى الوضع الحالي حيث انقسمت من الناحية الطبيعية بفعل عمليات النشوء و البناء (نظرية الألواح القارية لأفرييد فيغنير) إلى 6 قارات هي أوراسيا (أوروبا وآسيا إفريقيا (التي كانت تشكل مع أوراسيا العالم القديم) و أمريكا الشمالية و الجنوبية(المسمة بالعالم الجديد) و أستراليا و أنطاركتيكا(قارة القطب الجنوبي المتجمد) و تجدر الإشارة هنا إلى الفرق بين هذا التقسيم و ما يتعارف عليه بالقارات الخمسة والتي هي في الواقع الأقسام الكبرى المأهولة من الكره الأرضية (إفريقيا أوروبا آسيا أمريكا و أستراليا) دون أن ننسى معظم الجزر الكبرى كجزر المحيط الهادئ و غيرها.

عوامل تشكيل سطح الأرض:

منذ أن تكونت الأرض وهي تتعرض لعوامل عديدة تعمل على تشكيل معالمها . وتمثل تلك العوامل في مجموعتين :

أ- مجموعة العوامل الداخلية : ومصدرها باطن الأرض

ب- مجموعة العوامل الخارجية أو عوامل النحت والإرساء كالمياه والرياح والجليد.

فالمجموعة الأولى هي مسؤولة عن تكوين المظاهر التضاميسية الأصلية ، فهي التي تكون المرتفعات والمنخفضات ، التي تتأثر بدورها بعوامل المجموعة الخارجية ،لذا يمكن القول ، لذا يمكن القول ، أن المجموعتين في صراع مستمر ، حيث تعمل المجموعة الأولى على تضرس القشرة الأرضية ، بينما تعمل الثانية على تسوية ذلك التضرس بصورة تدريجية .

1-العوامل الداخلية: تتعرض قشرة الأرض لحركات داخلية بسبب عدم استقرار باطن الأرض، ولذلك نجد أن طبقات الأرض تتعرض من حين لآخر لالتواء ، كما تصاب أيضا باضطرابات فجائية تتمثل في الزلازل والبراكين ، ويمكن تقسيم العوامل الباطنية أو الحركات التكتونية إلى نوعين:

1-1-حركات بطيئة : تتمثل في ارتفاع اليابس أو هبوطه بالنسبة لمستوى سطح البحر بصورة بطيئة غير ملحوظة للعين المجردة تستغرق ملايين السنين ، و تؤدي إلى ما يعرف بالالتواءات والانكسارات.

1-2-حركات فجائية سريعة : تمثلها الزلازل والبراكين التي تعمل على رفع جهات وهبوط أخرى بصورة فجائية ، فالالتواءات تعبّر عن حدوث ميل في طبقات الصخور عن وضعها الأصلي ، فالمفروض أن الطبقات الصخرية تكون أفقية الشكل ، ولكن وقوع الالتواء في هذه الطبقات يجعلها مائلة ، وتتوقف درجة التواء الصخر أمام حركات قشرة الأرض على نوع الصخر ومدى قابليته للطي والانثناء ، ولهذا تختلف أنواع الالتواءات حسب نوع التكوينات الصخرية وحسب قوة الضغط التي تسبب الالتواء و الجدير بالذكر أن جبال الأطلس بشمال إفريقيا هي عبارة عن جبال التوائمة ومهمما اختلف الالتواء فإنه لا يخرج عن شكل الالتواءات المحدبة والمقررة.

درس رقم-3: الغلاف الجوي

1-مفهوم الغلاف الغازي

الغلاف الغازي هو الغلاف الهوائي الذي يحيط بالكرة الأرضية ويدور معها في أثناء حركتها اليومية و السنوية لأنه جزء منها . و لقد تمكن العلماء منذ القديم من تقدير سمك هذا الغلاف بحوالي 300 كم و لكنه تبّث بعد إطلاق السفن الفضائية أن سمكه أكبر من ذلك و يقع نصف هذا الغلاف - من حيث الحجم - بين سطح البحر و ارتفاع 6000 متر بينما تقع $\frac{3}{4}$ منه تحت مستوى 12000 متر ومن المعروف أن وزن الهواء يقل كلما ارتفعنا عن سطح البحر حتى يكاد ينعدم في الطبقات العليا من الغلاف الجوي.

عناصر الغلاف الغازي

يتركب الغلاف الغازي من عدة عناصر أهمها::

- الغازات : يحتوي الغلاف الغازي على جميع الغازات المعروفة في الطبيعة و هذه الغازات مختلطة بعضها ميكانيكيًا بحيث لا يؤثر أي منها في خواص الآخر بل يحفظ كل غاز بخواصه و أهم هذه الغازات هي::

أ- النيتروجين (الأزوت) : يكون النيتروجين معظم الغلاف الجوي حجما و وزنا (78 % آزوت و 21 % أوكسجين و 1 % من بقية الغازات الأخرى). و تكمن فائدة النتروجين الأساسية في أنه عامل ملطف يخفف من درجة حدة الأوكسجين في عملية التنفس كما أن له تأثيرا كبيرا على المناخ من حيث الضغط والرياح كما أن النيتروجين يعد درعا واقيا تتحطم عليه الشهب الكثيرة المحترقة و التي تحول إلى رماد كما يفيد في تغذية النباتات.

بـ- الأوكسجين :يكون 21% من حجم الغلاف الغازي الذي تتوقف عليه الحياة على سطح الأرض كما أنه عنصر هام في كثير من التفاعلات الكيميائية التي تتم في الطبيعة و لكن أثره في المناخ أقل كثيراً من أثر عنصر الترrogen.

ج- ثانی أكسيد الكربون : يوجد في الغلاف الغازي بنسبة قليلة جداً تبلغ 0.04 % و رغم ذلك فإن له أهمية كبيرة للنباتات حيث يعد عنصراً هاماً جداً في غذائه كما أن له أهمية مناخية إذ يعمل وجوده في الغلاف الغازي على حفظ الحرارة المشعة من سطح الكره الأرضية و لو لا وجود ثانوي أكسيد الكربون في الهواء لتشتت الحرارة إلى خارج الغلاف الغازي و تختلف نسبة وجود هذا الغاز من مكان آخر فقد تصل في المدن إلى 10 أمثالها في القرى بسبب ازدحام الأولى بالمصانع.

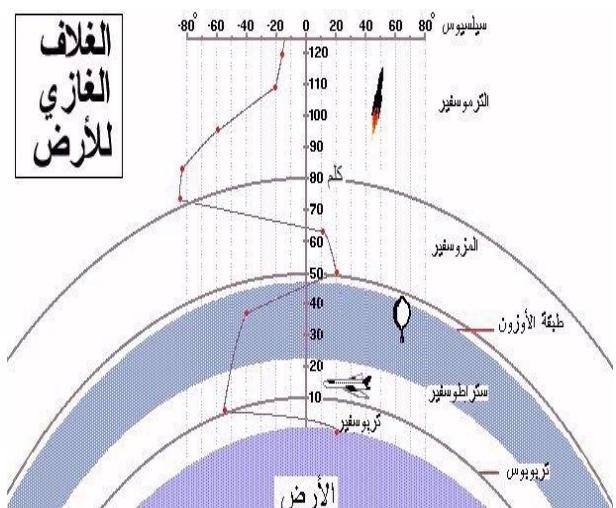
و إلى جانب الغازات السابق ذكرها توجد غازات أخرى عديدة منها الهيدروجين والهليوم والأرغن و تختلف نسبة وجود الغازات في الغلاف الغازي كلما ارتفعنا عن سطح الأرض ففي طبقات الجو العليا تزداد نسبة وجود الغازات الأخفف منه بمقدار حدين والهليوم

بيانات توزيع نسب الغازات المُنفحة

في الطبقات السفلية من الغلاف الغازي كالأكسجين و ثاني أكسيد الكربون ..

-بخار الماء : و هو عبارة عن ذرات صغيرة جداً متطرفة في الهواء يكاد ينحصر وجودها في الطبقات السفلية للغلاف الغازي ، كما تختلف نسبة وجود بخار الماء من مكان لآخر تبعاً لاختلاف درجة الحرارة ووجود الغطاء النباتي و المسطحات المائية و ما إلى ذلك.

و يتأثر بخار الماء بالتغييرات الحرارية الجوية فإذا ما انخفضت درجة الحرارة إلى نقطة الندى تكافئ بخار الماء إما على شكل مطر أو ثلج أو برد ... الخ ، وإذا ما ارتفعت درجة الحرارة زادت مقدرة الهواء على حمل بخار الماء.



4- الغبار : و المقصود به الغبار المتطاير في الغلاف الغازي ، و هو عبارة عن ذرات دقيقة سابحة في الهواء يوجد معظمها في الطبقات السفلية منه ، و يختلف وجود الغبار من منطقة لأخرى فتجده يكثر في المناطق شبه الجافة و الصحراوية ، و تتعدد مصادر الغبار ، ومن أهمها:

-الشعب المحترقة و التي تختلف عنها ذرات ترابية دقيقة يتشتت معظمها في الهواء قبل وصوله إلى الأرض.

-الغبار الأرضي الذي ينتج عند تفتت المعادن و الصخور المكونة لسطح الأرض.

-الغبار البركاني الذي ينتشر في الهواء بفعل الرياح.

غبار المصانع.

و للغبار وظائف هامة منها:

A- يعمل الغبار على انتشار أشعة الشمس و ضوئها و إنارة الغلاف الغازي و لو لا وجوده لظهرت الشمس كبقعة مضيئة جدا في سماء مظلمة لا نور فيها و لأمكـن رؤية النجوم وسط النهار و لانعدام ضوء الشفق قبل الشروق و بعد الغروب.

B- يعمل الغبار المنتشر في الغلاف الغازي على حفظ التي يشعها سطح الأرض.

C- يتكاثف بخار الماء حول ذرات الغبار المتطاير في الجو.

D- يخفف من تأثير الأشعة فوق البنفسجية و التي إذا زادت كثيرا أضررت بالكائنات الحية.

3- طبقات الغلاف الغازي : تشكل طبقات الغلاف الغازي المجال الهوائي الحيوي و مزيج لجزيئات غازية و صلبة منها ما يعود لأصل أرضي و منها ما يعود لأصل فضائي . و يتفق حالياً معظم العلماء على أن 1000 كلم من الارتفاع هو الحد الأقصى لها و ذلك لندرة جزيئات الهواء في هذا المستوى من الارتفاع و حيث تتعدم ملاحظة الظواهر (exosphère) و لذلك نجد لدى علماء الطقس تصنيف الطبقات الغازية للأرض تستند على التوزيع الرأسي للحرارة فعلى سبيل المثال نجد طبقة التربوسفير تتميز بـ (- 50° س) فوق الأقطاب و على ارتفاع 7 كلم و (- 56°) فوق خط الاستواء على ارتفاع 16 كلم.

و يشكل مجال التربوسفير 90 % من الكثافة الهائلة الموجودة في الغلاف الغازي للأرض و 100 من بخار الماء الأرضي بقصر النظر عن كونه موقع نشوء الظواهر المناخية كما يبين ذلك علم الطقس.

يلـي هذه الطبقة الستراتوسفير أو (ozonosphère) التي تمتد إلى حدود 50 كلم من الارتفاع بمعدل حرارة يقارب الصفر درجة حيث تتميز بوجود عواصف الرياح الشديدة التي تبلغ سرعة 350 كلم

في الساعة و حيث تقوم أشعة الإصطدام الشمسي بتحويل قسم من الأكسجين (O₂) إلى أوزون (O₃) .

أما في طبقة الميزوسيفير المولية والتي تمتد إلى حدود 80 كم من الارتفاع فإن درجة الحرارة تنخفض لتصل إلى (-90° س) ثم بعد ذلك تتعكس الظاهرة نحو الارتفاع الحراري.

طبقة الترموسفير أي الطبقة الحرارية وهي المجال المتميز بالتغيير الحراري اليومي من جهة و ارتفاع درجة الحرارة التدريجي كلما ارتفعنا رأسيا عن السطح لتفوق 150° بعد 200 كم من الارتفاع.

و الجدير بالذكر هنا أن كلا من الميزوسيفير و الترموسفير هما مصرياً لتشكل طبقات مشحونة بالأيونات تجمع تحت اسم اليونوسفير و تلعب دوراً كهرومغناطيسياماً في امتصاص أو انعكاس بعض الأمواج الكهرومغناطيسية (الأشعة اللاسلكية) أو بزوغ الإبهار الضوئي في القطب أو العواصف المغناطيسية.

و يقسم الغلاف الغازي من حيث الهواء إلى ثلاثة طبقات كبيرة تمتناز كل منها بعدة خصائص و هي :

-التروبسفير : و هي الطبقة السفلية من الغلاف الغازي ، و يتراوح سمكها ما بين 9 إلى 15 كم ، و يزيد هذا السمك في المناطق المدارية و يقل عند القطبين و تشتمل هذه الطبقة على ثلاثة أرباع الغلاف الغازي ، كما أنها تشتمل على جميع ظاهرات الطقس و المناخ من حرارة و ضغط و رياح و تساقط ، و تقل درجة الحرارة في هذه الطبقة بالارتفاع بمعدل درجة واحدة مؤوية لكل 150 متر ، و يطلق على التروبوبوس : أي المجال الفضائي الواقع بين سطح الأرض و 10 كم من الارتفاع. المجال الحيوي الغازي الأدنى و ينتهي بالتروبوبوز أي الحد الأعلى لمعيشة الإنسان.

-ستراتوسفير : هو المجال الفضائي الواقع بين طبقتي التروبسفير و الميزوسيفير أي بين 10 و 60 كم من الارتفاع . و يتراوح سمك هذه الطبقة حوالي 50 كم و تمتناز بثبات درجة حرارتها و خلوها من العواصف.

-اليونوسفير : هو المجال الفضائي الواقع فوق طبقة الستراتوسفير ما بين 60 و 600 كم تقريباً حيث تتم الظاهرة الأيونية أي الطبقة العليا من الغلاف الغازي التي تمتناز بخفة غازاتها (الهيدروجين و الهليوم) و ببعض الخصائص الكهربائية و التي تجعلها قادرة على عكس الموجات اللاسلكية القصيرة نحو الأرض.

درس-4: المناخ وعناصره

الطقس والمناخ كثيراً ما تتردد على سمعنا كلمة الطقس و المناخ و يحق لنا قبل الحديث عن المناخ و عناصره و العوامل المؤثرة فيه أن نعرف المقصود بكل منها.

الطقس : يتضح المقصود بالطقس من فهم مدلول عبارة كالآتية : " ينضر أن يكون الجو دافئاً والسماء صافية والريح هادئة خلال الساعات الأربع والعشرين القادمة فلا حاجة بنا لارتداء المعطف أو اصطحاب المظلات " فالطقس حالة عابرة موقوتة تتغير وتتقلب بين ساعة و أخرى و يمكن التنبؤ بها خلال فترة زمنية تكون عادة لمدة 24 ساعة و قد يتعدى أكثر من ذلك و يكون لمدة يومين أو حتى أسبوع ، و يشمل التنبؤ بالجو ظاهرات عديدة منها : درجة الحرارة ، و الضغط الجوي ، و نسبة الرطوبة ، و سرعة الرياح ، و التساقط ، و درجة الرؤية ، و حالة السماء من حيث الصفاء و الغيوم. و العلم الذي يعني بالتنبؤ بأحوال الجو يسمى علم الأرصاد الجوية "الميتسورولوجيا" و تعتمد التنبؤات الجوية التي تذاع يوميا على بيانات تسجلها محطات الرصد المنتشرة في بقاع كثيرة من العالم ، و هذه المحطات مزودة بأجهزة دقيقة منها : الترمومترات و البارومترات ، و مقاييس للرطوبة و المطر ، و مقاييس سرعة الرياح و باللونات للرصد في طبقات الجو العليا و غير ذلك . و يتم تبليغ البيانات التي تسجلها هذه المحطات بوسائل مختلفة - من بينها اللاسلكي - إلى مصالح مركبة بها خبراء مدربون يتولون تفسيرها واستخلاص نتائجها في هيئة توقعات جوية منتظرة خلال فترة زمنية معينة ، وقد لا يتحقق ذلك في حالات قليلة و هذا لا يمكن أن تنقص من قيمة عملية التنبؤ في مجموعها.

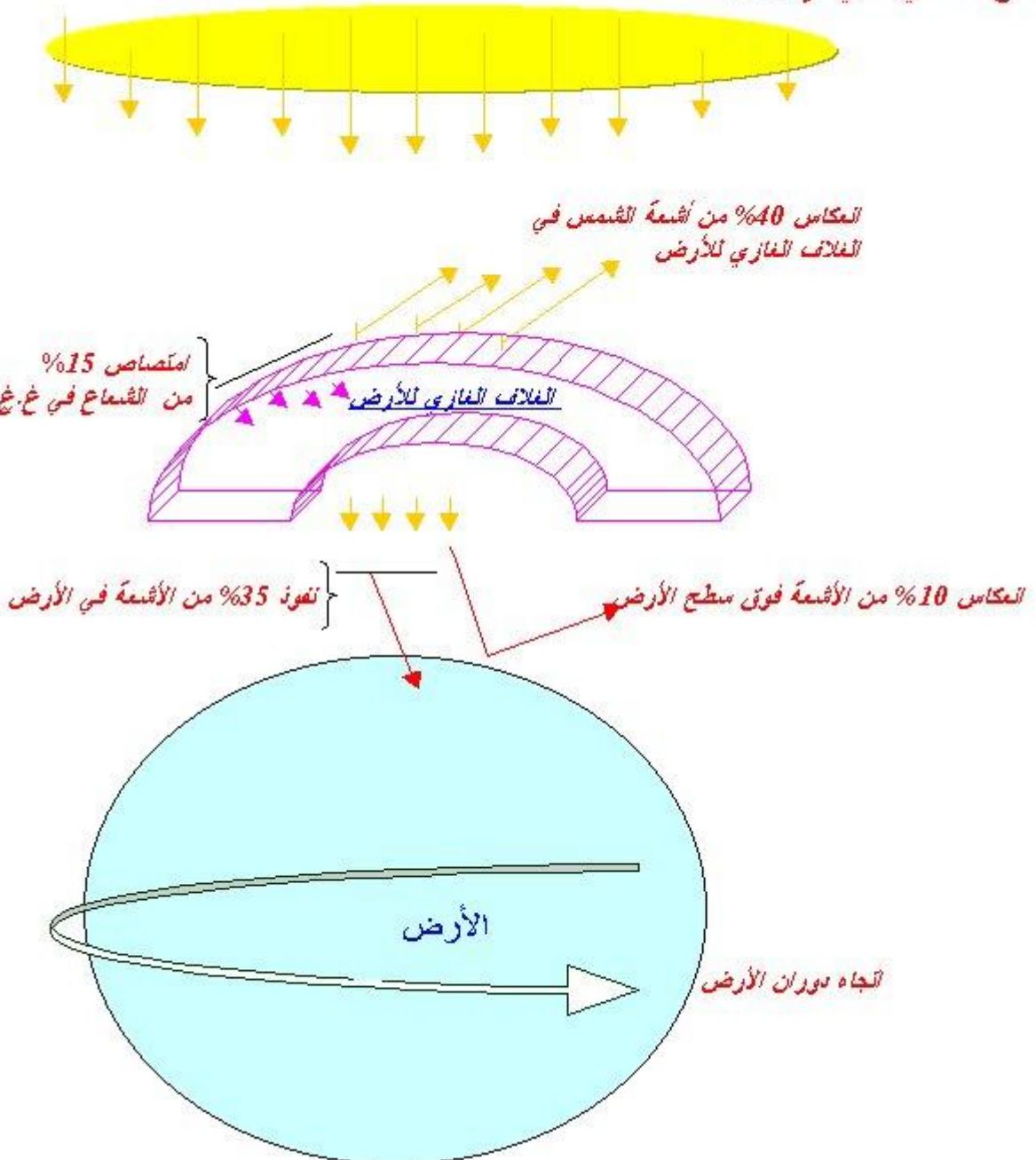
ولمعرفة حالة الطقس اليومية أهمية كبيرة لدى معظم المهنيين حتى ينظموا شؤون حياتهم كالزوارعين و الصيادين و الطيارين ، فكثيرا ما تسبب حالة الطقس السيئة كالعواصف الهاجراء والسيول العارمة المخربة أضرار بالغة لاقتصاديات بعض الدول.

المناخ : وهو الطابع الجوي السائد والمعتاد في منطقة محددة من سطح الأرض خلال فترة عام كامل من حيث الحرارة والضغط والرياح والتساقط ، ويستخلص مناخ منطقة ما ، من دراسة حالات الطقس التي يتكرر حدوثها وتتوالى على مدار السنة في هذا المكان ، فالمناخ على هذا الأساس عبارة عن متوسط أو معدل الظواهر الجوية المميزة لهذه المنطقة ، و هو ثمرة دراسة و استخلاص متوسطات أعوام طويلة قد تمتد لفترة 30 عاماً أو أكثر و عندما نتحدث عن المناخ فإننا نقصد الظواهر الطبيعية العامة وال دائمة ، فعندما نقول أن شمال الجزائر ينتمي إلى مناخ البحر المتوسط (حار جاف صيفاً دافئاً ممطر شتاء) فإننا نقصد بذلك نوع النمط الجوي السائد (المناخ) وليس التقلبات الجوية العابرة والعارضية (الطقس). وتساعد معرفة حالة المناخ على تفسير ظواهر طبيعية وبشرية عديدة. ومن عرضنا السابق يتضح لنا أن الطقس والمناخ مرتبان ببعضهما ولكن تختلف وظيفة كل منهما عن الآخر ، فال الأول يعني التنبؤات الجوية لمدة زمنية قصيرة قد تكون يوماً أو يومين أو أكثر، أما المناخ فإنه يوضح متوسط حالة الجو في مدة زمنية كبيرة وتعرف هذه الحالة من دراسة متوسطات الطقس اليومية لأعوام طويلة، فإذا حدث ارتفاع كبير لدرجة الحرارة عن معدلها المعروف في منطقة ما خلال يوم أو أكثر اعتبر ذلك شذوذًا في الفترة الطبيعية للظاهرة ويفسر على أساس دراسة حالة الطقس.

فالمناخ إذن هو الطابع الجوي السائد والمعتاد في منطقة محددة من سطح الأرض خلال فترة زمنية معينة تتراوح عادة ما بين سنة و 2 سنة وحيث يتشكل الطابع الجوي هذا من الحرارة والضغط الجوي والرياح والتساقط، ثم ينشأ من تفاعلهما المظاهر المناخي مع العلم أن كل عنصر من هذه العناصر يلعب دوراً معيناً..

تعتبر الحرارة من أهم العناصر المشكلة للمناخ و ذلك لارتباطها بالعناصر الأخرى ارتباطا وثيقا بشكل مباشر أو غير مباشر إذ تنشأ عن طاقة الإشعاع الشمسي التي تولده أشعة الشمس المختلفة للغلاف الغازي للأرض وتكون بذلك الموزع الأساسي للحياة على الأرض ومصدر الحرارة الرئيسي للإنبات و إذا كان باطن الأرض حارا فإن حرارته لا تصل إلى سطح الأرض إلا في موقع محدود كمناطق العيوب القشرية للأرض في قاع المحيطات أو محيط مناطق النشاط البركاني و مع ذلك فإن تأثير حرارة باطن الأرض على نمو الحياة العامة فوق سطحها يكاد لا يذكر بالنسبة للحرارة المستمدّة من أشعة الشمس والتي بدورها لا تستقبل منها إلا قدرًا ضئيلاً جداً نظراً لبنيّة الغلاف الغازي الذي سبق ذكره إذ لا يصل إلى سطح الأرض إلا جزءاً صغيراً من حرارة أشعة الشمس المنبعثة نحو الأرض (الشكل).

الإشعاع الشمسي الكلي أي 100 %



الإشعاع الشمسي للكرة الأرضية

إن حرارة سطح الأرض بما في ذلك اليابسة والمحيطات والغلاف الهوائي مرتبطة بعدد كبير من العمليات المتحكم في النظام الداخلي للمناخ على خلاف ما يحدث خارج الغلاف الغازي للكرة الأرضية حيثما تنتقل الحرارة بمجرد وجود الإشعاع.

يخضع قانون انتقال الحرارة من الشمس إلى الأرض لعمليات فيزيائية و كيميائية أصبحت اليوم مضبوطة نوعا ما و ذلك تبعا للحواجز التي تعترضها طول المسار إذ يمتص الغلاف الغازي للكرة الأرضية 15 % من أشعة الشمس الحرارية الواردة إليه بعد أن تتعكس على سطحه الخارجي حوالي 40 % من تلك الأشعة الشمسية ثم يلي ذلك تعرض أشعة الشمس إلى عملية انعكاس ثانية لأشعتها فوق السطح الحقيقي للأرض بمعدل 10 % مما وصل أي أن حوالي 65 % منها ينذر قبل النفوذ في أديم الأرض بفعل الامتصاص و الانعكاس مما يجعل الحصيلة الطاقوية للأرض مرتبطة بحصيلتها الإشعاعية و لذلك نجد النظام المناخي للأرض يعمل بالآلية الامتصاص أي أولا - بتحويل حوالي 70 % من الإشعاع الشمسي الوارد للأرض إلى حرارة أو طاقة (خاصة بالنسبة للأمواج الضوئية القصيرة ذات الطول المتراوح ما بين 0.3 إلى 4 مم).

ثانيا - بإعادة انعكاس أوبت هذه الطاقة نحو الفضاء في شكل إشعاع حراري من النوع ما دون الأحمر المحصور ما بين الأمواج الطويلة المتراوحة بين 4 و 100 مم ،والجدير بالذكر أن متوسط الحصيلة السنوية للطاقة الحرارية على مستوى سطح الأرض ضئيل جدا إلا أنه على المستوى الإقليمي يسجل حركية ما بين النقص و الزيادة و يعتبر المؤشر الحقيقي لقدرة امتصاص أو انعكاس الطاقة في النظام المناخي يمكن القول أن سطح الأرض يمتص جزء من الأشعة بينما تشع معظمها في الغلاف الجوي و يعرف هذا الإشعاع بالإشعاع الأرضي و يرتد باقي أشعة الشمس الحرارية إلى الفضاء الخارجي و بذلك يستمد الجو معظم حرارته من الإشعاع الأرضي و جزء قليل من الإشعاع الشمسي و يختلف الإشعاع الشمسي عن الإشعاع الأرضي في أن الأول يحمل الضوء بينما الثاني أشعته مظلمة ، كما أن الإشعاع الشمسي يبدأ مع الشروق وينتهي عند غروب الشمس أما الإشعاع الأرضي فإنه يستمر طول اليوم..

العوامل المؤثرة في الحرارة

تختلف درجة الحرارة من جهة لأخرى على سطح الأرض نتيجة لعدة عوامل من أهمها : - الموقع الفلكي وهو موقع المكان بالنسبة لدرجات العرض، فكلما اتجهنا شمال و جنوب خط الاستواء انخفضت درجة الحرارة.

-اختلاف طول الليل والنهار من فصل لآخر : ففي فصل الصيف يطول النهار عن الليل وبذلك تطول الفترة التي يتعرض فيها الغلاف الغازي و سطح الأرض لأشعة الشمس و يحدث العكس في فصل الشتاء ، ولذلك نجد أن متوسط حرارة الصيف أعلى من الشتاء.

- الغطاء النباتي و يقلل هذا الغطاء من اكتساب الأرض للحرارة و بالتالي يقلل من إشعاعها الحراري ، ولذلك نجد المناطق المغطاة بالنباتات أطف حرارة من المناطق الجرداء في الجهات الحارة.

- موقع المكان بالنسبة للمسطحات المائية : فالمناطق الساحلية تمتاز بمناخها البحري الذي يقل فيه الفرق بين حرارة الصيف والشتاء بعكس المناطق الداخلية فإنها تمتاز بمناخها القاري الذي يعظم فيه الفرق بين حرارة الصيف والشتاء كما هو الحال في مدineti الجزائر العاصمة و تمراست.

- التضاريس : فالمناطق الجبلية درجة حرارتها أقل من المناطق السهلية الواقعة معها على نفس درجات العرض . كما أن السفوح الجبلية الواجهة للشمس أعلى حرارة من السفوح التي لا تواجهها - التيارات البحريّة : تعمل التيارات البحريّة الدافئة على رفع درجة حرارة المناطق الساحلية المارة بجوارها والعكس صحيح بالنسبة للتيارات الباردة.

قياس درجة الحرارة

تقاس درجة حرارة أي مكان على سطح الأرض بالترمومتر ، و توجد ترمومترات خاصة لتسجيل أقصى درجات الحرارة (النهاية العظمى) و أدنىها (النهاية الصغرى) وكذلك بواسطة الترمومغراف ويشرط في القياس أن يكون في الظل وفي الهواءطلق.

وقياس درجة الحرارة - غالبا - إما أن يكون بالدرجات المئوية أو الفهرنهايتية ، والترمومتر المئوي مقسم إلى 100 قسم بادئاً من السفر (درجة التجمد) و منتهايا بالمائة (درجة الغليان) أما الترمومتر الفهرنهايتى فإن درجة التجمد فيه تعادل (32 درجة فهرنهايتية) و درجة الغليان تعادل (213 درجة فهرنهايتية) ، أي أن $180 \text{ درجة فهرنهايتية} = 100 \text{ درجة مئوية}$ و بذلك نجد أن الدرجة المئوية تساوي $100/180 = 1.8$ فهرنهايت.

متوسطات درجة الحرارة

تقاس درجة الحرارة عادةً ثلاثة مرات يومياً وأوقاتها : الثامنة صباحاً ، و الثانية بعد الظهر ، و الثامنة مساءً ، و يؤخذ متوسط الثلاث قراءات و بذلك نحصل على المتوسط اليومي لدرجة الحرارة ، وتحصل بعض الدول على هذا المتوسط من جمع الدرجات التي يسجلها الترمومتر للنهاية العظمى والدرجة التي يسجلها الترمومتر للنهاية الصغرى ثم يقسم حاصل الجمع على اثنين.

المتوسط الشهري للحرارة : هو مجموع المتوسطات اليومية لأيام الشهر مقسوماً على عدد أيامه. أما المتوسط السنوي للحرارة فإننا نحصل عليه من جمع المتوسطات الشهرية و تقسيمها على عدد شهور السنة (12) ولا يكفي في دراسة المناخ معرفة المتوسطات السنوية فقد تقارب بعض الأماكن في المتوسط السنوي لدرجة حرارتها مع أن كلاً منها يسوده نوع مناخ يختلف عن الآخر ، و لذلك فإنه عند دراسة مناخ أي جهة لا بد من معرفة المدى الحراري السنوي لها لأنه يوضح الاختلافات في درجة الحرارة بين فصول السنة.

المدى الحراري وهو الفرق بين أعلى درجات الحرارة و أدنىها لأي مكان على سطح الأرض ، وهذا المدى إما أن يكون يومياً أو شهرياً أو سنوياً.

المدى الحراري اليومي : وهو الفرق بين أعلى وأدنى درجة حرارة سجلت خلال اليوم.

المدى الحراري الشهري : وهو الفرق بين أعلى و أدنى متوسط درجات الحرارة التي سجلت خلال أيام الشهر.

المدى الحراري السنوي : وهو الفرق بين أعلى و أدنى شهور السنة حرارة.

المناطق الحرارية العامة

قسم الجغرافيون سطح الأرض إلى مناطق حرارية عامة على أساس توزيع المتوسطات الشهرية والسنوية لدرجات الحرارة و هذه المناطق هي :

-المنطقة المدارية : وتمتد هذه المنطقة ما بين المدارين ش 6 وتمتاز بدرجة حرارتها المرتفعة طول العام والتي تزيد عن 18° مئوية و بمداها الحراري السنوي القليل مثل مدينة بالما في حوض الأمازون حيث نجد متوسط حرارتها السنوية 26° و المدى الحراري بها السنوي بها 1.5° مئوية.

-المناطق شبه المدارية : تقع هذه المناطق شمال و جنوب المنطقة المدارية ما بين خطين أحدهما اتجاه المنطقة المدارية ومتوسط درجة حرارتها السنوية يزيد عن 18° مئوية . والخط الثاني يقع باتجاه القطبين ومتوسط درجة حرارتها السنوية تزيد عن ال 6° مئوية.

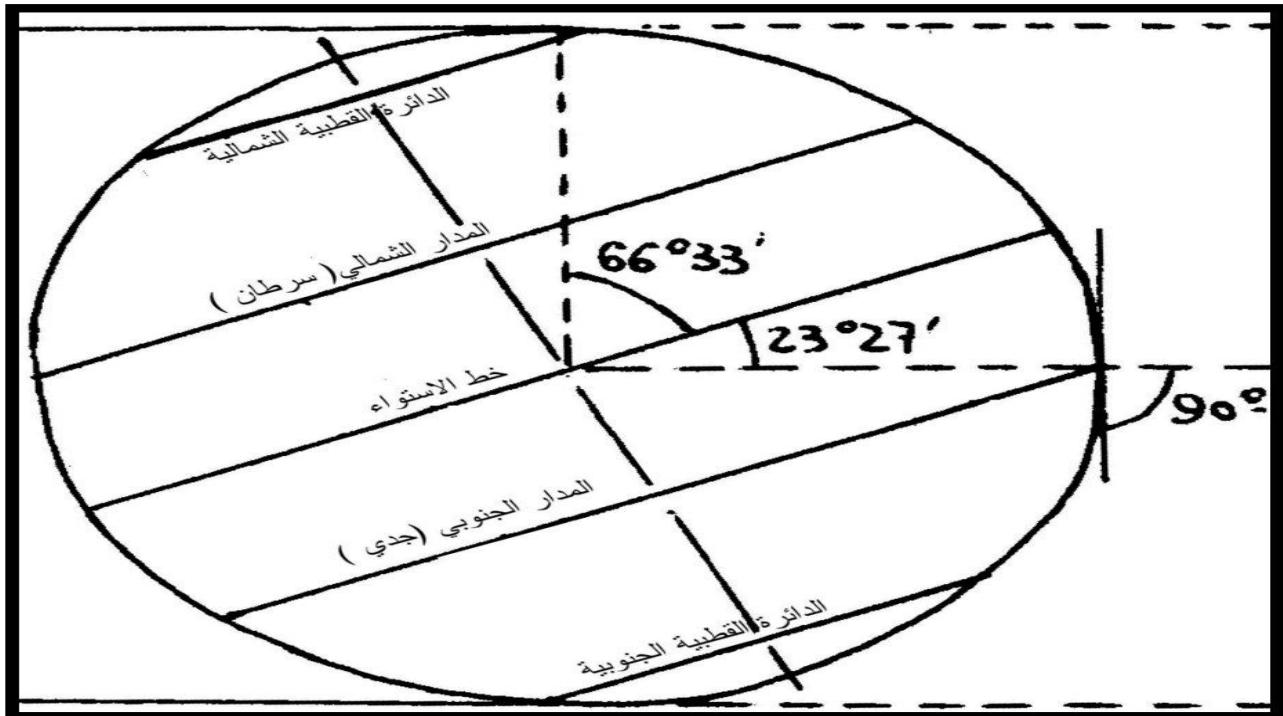
تمتاز هذه المناطق بمداها الحراري السنوي الكبير الذي يبلغ 13° مئوية كما هو الحال بمدينة الجزائر (العاصمة) متوسط حرارتها السنوية 18° مئوية ومداها الحراري السنوي 12° مئوية.

-المناطق المعتدلة : تمتد هذه المناطق شمال و جنوب المناطق شبه المدارية و يحدهما خطان أحدهما ناحية المناطق شبه المدارية حيث يبلغ متوسط درجة حرارتها السنوية 6° مئوية و أكثر و الثاني يقع في اتجاه المناطق القطبية إذ يصل متوسط درجة حرارته خلال السنة أشهر من الفترة الرطبة إلى 6° مئوية.

يميز هذه المناطق التمايز في فصولها إذ تحتوي على المناخ القاري والمحيطي و يمثل الأول مدينة وارسو (التي يبلغ مداها الحراري السنوي 23° مئوية تقريباً) والثاني تمثله مدينة فالانسيا (وبلغ المدى الحراري السنوي بها حوالي 8° مئوية).

-المناطق الباردة : تقع هذه المناطق ما بين المناطق المعتدلة و المناطق القطبية حيث يحدها عن الأخيرة خط حراري تصل درجة حرارته 6° مئوية خلال 3أشهر من السنة أو أكثر ، ولا يسود الجهات الباردة صيف بالمعنى حقيقي فهي تميّز بمداها الحراري اليومي والسنوي الكبير مثل مدينة فيلادفوسن크 التي يبلغ المدى الحراري السنوي بها (32.9°).

--المناطق القطبية : تتحصّر هذه المناطق في الدائرة القطبية الشمالية و الجنوبية إلى جنوب أو شمال المناطق الباردة تبعاً للقطب و يمتاز شتاوّها بطوله وبرودته القاسية أما صيفها فيمتاز هو الآخر بقصره وانخفاض درجة حرارته التي تتراوح متوسطاتها ما بين 1° مئوية والصفر.



2- الضغط الجوي

تعريفه:

الضغط الجوي هو مقدار وزن الهواء فوق أي بقعة من سطح الأرض، وقد أمكن تقدير وزن الغلاف الغازي كله بنحو 5500 مليون طن، وكذلك تقدير وزن عمود الهواء الواقع على السنتيمتر المربع الواحد من نهاية الغلاف الغازي حتى مستوى سطح الأرض بنحو 2.6 كلغ تقريرياً وهذا الوزن معادل عموداً من الزئبق ارتفاعه 760 ملم أو 1013 ميلبار أو 30 بوصة تقرير.

قياس الضغط الجوي:

يُقاس الضغط الجوي بواسطة البارومتر الزئبقي أو البارومتر المعدني أو الباروغراف، ... ويُحسب مقدار الضغط الجوي إما بالسنتيمتر أو المليمتر أو البوصة أو الميلبار و تؤخذ مقاييس الضغط الجوي وتحسب متوسطاته بنفس الطريقة التي اتبناها في درجة الحرارة.

العوامل المؤثرة فيه:

يتأثر الضغط الجوي بعدة عوامل منها:

-**درجة الحرارة :** فكلما ارتفعت درجة الحرارة تمدد الهواء و خف وزنه و لذلك ينخفض الضغط الجوي و يقل ارتفاع عمود الزئبق في البارومتر ويحدث العكس إذا انخفضت درجة الحرارة.

-**الارتفاع عن سطح البحر :** كلما ارتفعنا عن سطح البحر قل طول عمود الهواء الواصل ما بين نهاية الغلاف الغازي والمكان الذي نقىس ضغطه وبالتالي يقل الضغط الجوي و يحدث العكس إذا انخفضنا دون مستوى سطح البحر.

-**بخار الماء :** و إذا كثر بخار الماء في الجو فإن ذلك يكون على حساب الهواء وبما أن بخار الماء أخف من الهواء لذلك ينخفض الضغط الجوي ويحدث العكس إذا قل بخار الماء في الجو.

-توزيع اليابس والماء : لقد عرفا سابقاً أن الماء يسخن ببطيء ويبعد ببطيء ويحدث العكس على اليابس ، ولذلك في فصل الصيف يسخن اليابس بسرعة ويتمدد الهواء الملمس له بسرعة أيضاً بعكس الماء فإنه يسخن ببطيء ويتمدد الهواء الملمس له ببطيء ، وبذلك يكون الضغط الجوي على اليابس منخفضاً وعلى الماء مرتفعاً ويحدث العكس في فصل الشتاء حيث نجد الضغط الجوي على الماء منخفضاً نسبياً وعلى اليابس مرتفعاً.

-الدورة الهوائية : يتأثر الضغط الجوي بالدوره الهوائية العامة على سطح الكرة الأرضية من جهة لأخرى ، كما أنه يختلف في المكان الواحد من وقت لآخر وينتج عن ذلك تحرك الهواء على شكل رياح من مناطق الضغط المرتفع إلى مناطق الضغط المنخفض .

خطوط الضغط المتساوي

وهي خطوط ترسم على الخرائط لتصل بين المناطق ذات الضغط المتساوي بعد تعديل ضغط كل منها إلى سطح البحر (1) كما هو الحال في خطوط الحرارة المتساوية و ترسم هذه الخطوط على حساب المتوسطات اليومية والفصلية السنوية ، وتفيد خطوط الضغط المتساوي اليومية في التنبؤ بحالة الطقس أما خطوط الضغط المتساوي الفصلية والسنوية فإنها تقيد في دراسة المناخ .

وفي توزيع خطوط الضغط المتساوي نلاحظ أنها قد تقارب أو تبتعد عن بعضها و لهذه الظاهرة أهمية كبيرة و ذلك لأنها كلما تقارب خطوط الضغط المتساوي من بعضها زادت حدة التدرج في الضغط المتساوي زادت قوة الرياح والعكس صحيح .

التوزيع العام لمناطق الضغط الجوي

إذا نظرنا إلى الشكل نلاحظ وجود مناطق للضغط المرتفع وأخرى للضغط المنخفض ويمكن إجمال هذه المناطق الرئيسية فيما يلي :

1- منطقة الضغط المنخفض الاستوائي:

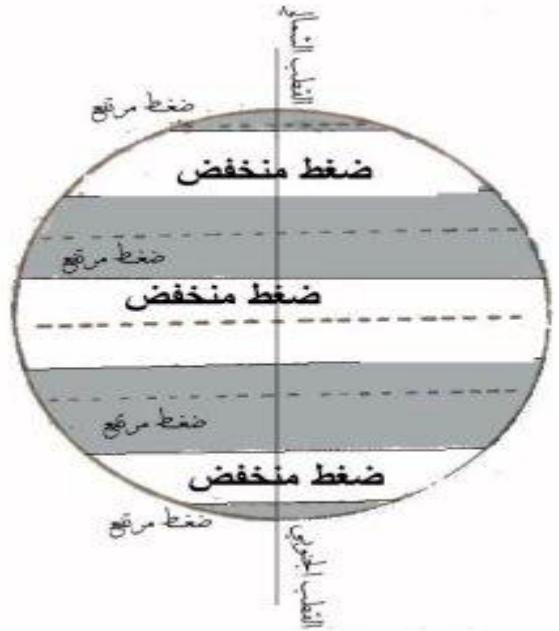
وتحصر هذه المنطقة ما بين خطى عرض 10° شمالاً وجوباً تقريباً ، ويرجع انخفاض ضغط هذه المنطقة نتيجة لارتفاع درجة الحرارة وعظم كمية الرطوبة بها طول العام تقريباً . وتلتقي عند هذه المنطقة الرياح التجارية الشمالية الشرقية والتجارية الجنوبية الشرقية .

2- نطاق الضغط المرتفع فيما وراء المدارين : ويمتد هذان النطاقان بين خطى عرض $30^{\circ}, 40^{\circ}$ شمالاً وجوباً تقريباً ويعرف هذان النطاقان باسم نطاق الضغط المرتفع فيما وراء المدارين ، ويتحرك الهواء في هذين النطاقين حركة رئيسية من أعلى إلى أسفل . كما يخرج منها كل من الرياح التجارية و العكسية .

3- نطاق الضغط المنخفض دون القطبي : يمتد هذان النطاقان بين خطى عرض $60^{\circ}, 70^{\circ}$ شمالاً وجوباً تقريباً ، وتلتقي عند هذين النطاقين الرياح العكسية (الغربية) مع الرياح القطبية .

4- نطاق الضغط المرتفع القطبي : ويتركز هذا النطاق حول القطبين فيما بين خطى عرض $75^{\circ}, 90^{\circ}$ شمالاً وجوباً تقريباً ، وتخرج منها الرياح القطبية صوب مناطق الضغط المنخفض دون القطبية عند تلاقيهما تيار هوائي صاعد يلتقي في طبقات الجو العليا بالتيار العلوي ويترفع عنده إلى شعبتين تتجه إحداهما ناحية الشمال والأخرى اتجاه الجنوب حيث تهبط مع التيارات الهاابطة فيما وراء المدارين (30° شمالاً وجوباً تقريباً) ثم ينقسم الهواء الهاابط عند هذه المناطق إلى شعبتين تتجه إحداهما ناحية العروض العليا (الرياح العكسية) والأخرى ناحية خط الهاابط

الاستواء (الرياح التجارية) وبذلك نجد أن تكون منطقة الضغط المنخفض الاستوائي ومنطقتي الضغط المرتفع القطبية يعود إلى ارتفاع الحرارة في الأولى وانخفاضها في المنطقتين الأخيرتين ، أما منطقتا الضغط المرتفع فيما وراء المدارين ومنطقتا الضغط المنخفض عند الدائرتين القطبيتين فالعامل الأول في تكوينهما هي التيارات الهوائية الهاابطة كما في الأولى والصاعدة كما في الثانية ويطلق على مناطق الضغط المرتفع والمنخفض اسم مناطق الرياح أو السكون لأن الهواء يتحرك من هذه المناطق حركة رئيسية إما إلى أعلى أو إلى أسفل وهي حركة بطيئة.



التوزيع الفعلي للضغط الجوي

ونقصد به التوزيع الحقيقي للضغط الجوي وليس التوزيع النظري ، وكان من الممكن أن يسود الأخير سطح الأرض في حالة تجانسه أي إما أن يسوده ماء أو يابس ولكن الواقع غير ذلك بسبب تداخل اليابس والماء واختلاف نسبة توزيعهما على سطح الأرض مما أدى إلى تعديل التوزيع النظري وسوف يتضح ذلك من توزيع مناطق الضغط الرئيسية في كل من الشتاء والصيف.

-في جانفي (الشتاء الشمالي والصيف الجنوبي)

تتكون في نصف الكرة الشمالي منطقتان للضغط المرتفع فيما وراء المدارين على كل من يابس آوراسيا وأمريكا الشمالية ، كما تتكون منطقتان للضغط المرتفع على المحيطين الأطلنطي (الضغط المرتفع الأزروري) والهادئ ، وتختفي مناطق الضغط المنخفض دون القطبية من اليابس وتتركز على شمال كل من المحيط الهادئ حول جزر آلوشيان المحيط الأطلنطي حول جزيرة أيسيلندا وفي نصف الكرة الجنوبي يسود الضغط المنخفض حول مدار الجدي على يابس كل من استراليا وأفريقيا وأمريكا الجنوبية بينما تتركز على جنوب كل من المحيطات : الهندي والأطلنطي والهادئ مناطق الضغط المرتفع.

في جولييه (الصيف الشمالي والشتاء الجنوبي) ففي نصف الكرة الشمالي توجد ثلاثة مناطق للضغط المنخفض بالقرب من مدار السرطان في وسط آسيا وشمال إفريقيا ووسط أمريكا الشمالية ، كما توجد منطقتان للضغط المرتفع على كل من المحيطين الهادئ والأطلنطي ، كما يوجد الضغط المنخفض دونقطي شمال كل من المحيطين الأطلنطي والهادئ . وفي نصف الكرة الجنوبي يسود الضغط المرتفع حول مدار الجدي على كل من اليابس والماء .

3- الرياح والضغط الجوي

الرياح هي الهواء المتحرك أفقياً على سطح الكرة الأرضية ، وتهب الرياح من مناطق الضغط المرتفع إلى مناطق الضغط المنخفض ، وغالباً ما يكون اندفاعها على شكل هبات متقطعة تقاد سرعتها بواسطة جهاز الآيمومتر وتنماذج سرعة الرياح من الكيلومتر في الساعة إلى ما فوق المائة الكيلومتر ، ويرجع هذا التفاوت إلى اختلاف الفروق بين مناطق الضغط المرتفع والضغط المنخفض ، فإذا كان هذا الفرق كبيراً زادت سرعة الرياح و العكس صحيح .

أثر دوران الأرض على اتجاهات الرياح

من المعروف أن الرياح تنتقل من مناطق الضغط المرتفع إلى مناطق الضغط المنخفض وهذا الانقال غير عمودي و ذلك لتأثير الرياح بدوران الأرض حول نفسها و يؤدي ذلك إلى انحراف الرياح إلى يمين اتجاهها في نصف الكرة الشمالي وإلى يسار اتجاهها في نصف الكرة الجنوبي وهو ما يعرف باسم قانون فرل . فإذا كانت الرياح تتجه نحو الشمال في نصف الكرة الشمالي فإنها تتحرف نحو الشرق قليلاً.

كيفية معرفة اتجاه الرياح

يعرف اتجاه الرياح بواسطة جهاز رصد اتجاه الرياح الذي يتكون أصلاً من سهم متحرر الحركة كالتالي :

- 1 - ذراع ينتهي أحد طرفيه برأس سهم و الآخر بصفحة عريضة مثبتة عمودياً بموازاة السهم وهذا الذراع مثبت في وضع أفقى على عمود رأسي من يدور بسهولة في أي اتجاه
- 2 - ذراعين مثبتين على العمود الرأسي في وضع أفقى تشير أطرافها للجهات الجغرافية الأربعه تصنع هذه الأقسام من معدن شديد المقاومة .

إذا كانت الرياح آتية من الغرب ستدفع ذيل السهم أمامها وبذلك يتجه رأس السهم ناحية الغرب أي نحو الجهة التي تهب منها الرياح.

تنسب الرياح إلى الجهة آلاتية منها وليس المتوجهة نحوها ، فإذا كانت آتية من الغرب ومتوجهة نحو الشرق سميت الرياح بالغربية .

أنواع الرياح

تنقسم الرياح إلى عدة أنواع منها الرياح الدائمة أي التي تهب على مدى السنة ومنها الموسمية وهي التي يقتصر هبوبها على فصل معين وقد تكون الرياح محلية أي تهب على إقليم محدود من سطح الأرض وفي الأخير الرياح اليومية مثل نسيم البر و نسيم البحر ، ونسيم البر (الوادي و الجبل) .

1 - الرياح الدائمة : تتميز هذه الرياح بشبه دوام هبوبها على إقليم ما طول العام تقريباً و حيث لا يتغير كثيراً اتجاهها وتلاحظ الرياح الدائمة في كل أقاليم سطح الكرة الأرضية تقريباً وإن كان مداها وقوتها يختلف من مكان لآخر ومن فصل لآخر وأهم أنواعها :

أ - رياح الألizi أو التجارية : تتجه الرياح التجارية من مناطق الضغط المرتفع ما فوق المداري نحو مناطق الضغط المنخفض الاستوائي ، ويكون اتجاهها في غالب الأحيان على النطاق الإقليمي شمالي شرقي في نصف الكرة الشمالي وجنوبي شرقي في نصف الكرة الجنوبي * وتشتهر الرياح التجارية بانتظام هبوبها و تلطيفها للحرارة في فصل الصيف أحياناً وإن كانت أحد عوامل الجفاف بصورة عامة.

تتسبب في سقوط المطر على بعض الأقاليم التي يعبرها نظراً لمروارها على البحار والمحيطات وتشبعها ببخار الماء وأصطدامها بالارتفاعات كالرياح التي تهب على الساحل الشمالي الشرقي لأمريكا الجنوبية .

ب - الرياح العكسية : : تتجه الرياح العكسية من مناطق الضغط المرتفع ما فوق المداري نحو مناطق الضغط المنخفض دون القطبية ، أي أنها تنتشر في معظم المناطق المعتدلة ، واتجاهها جنوب غربي في نصف الكرة الشمالي وشمالي غربي في نصف الكرة الجنوبي ، وتتميز الرياح العكسية بعدم استقرار اتجاهها وقوتها ونظراً لتغير اتجاهها نحو الغرب في غالب الأحيان سميت بالرياح الغربية ، كما تتميز بدفعها و أمطارها ، وظهور الكثير من الأعاصير في مناطق هبوبها .

ج - الرياح القطبية : وهي التي تهب من مناطق الضغط المرتفع القطبي نحو منطقة الضغط المنخفض دون القطبي .

تهب شمالية شرقية في نصف الكرة الشمالي وجنوبية شرقية في نصف الكرة الجنوبي وتتميز الرياح القطبية بالبرودة الشديدة والسرعة الكبيرة مع الانظام في هبوبها .

ينتج عن تلاقي الرياح القطبية الباردة بالرياح العكسية الدافئة أعاصير نظراً لاختلاف درجة حرارة كل منها.

1- الرياح الموسمية يعود نشوء هذه الرياح إلى ظروف الضغط الجوي التي تتعرض إلى تحولات كبيرة ما بين الصيف والشتاء وكثيراً ما تلي الرياح التجارية ..

تهب الرياح الموسمية في مواعيد معينة على أقاليم محصورة في المناطق المدارية. تتميز الرياح الموسمية بأمطارها الصيفية الغزيرة وبجفاف معظم مناطق هبوبها في فصل الشتاء و باختلاف اتجاهاتها في الصيف عن الشتاء .

يسود هبوب الرياح الموسمية جهات مختلفة داخل المنطقة المدارية ، ومن أهم هذه المناطق جنوب وشرق آسيا حيث تهب على كل من الهند و الباكستان و بنغلادش والهند الصينية والصين واليابان وكوريا ومشوريا.

ففي فصل الصيف ترتفع درجة الحرارة كثيراً في أواسط آسيا مما يؤدي إلى نشوء منطقة ضغط منخفض تجذب الرياح إليها من المحيط الهادي والهندي المجاورين.

يكون اتجاهها غالباً جنوب غربي فوق الهند و الباكستان و البنغلادش ، وجنوبية على الهند الصينية والصين ، وجنوب شرق اليابان وكوريا ومشوريا .

تتسبب الرياح الموسمية في سقوط أمطار غزيرة على السفوح الجبلية المواجهة لها خلال فصل هبوبها. تتحفظ درجة الحرارة في وسط آسيا في فصل الشتاء مما يشكل فوقها منطقة ضغط مرتفع تنشأ عنه رياح موسمية تتجه نحو مناطق الضغط المنخفض التي توجد فوق كل من المحيط الهندي و الهادي . وغالباً ما يكون اتجاه هذه الرياح شمالي شرقي على الهند وباكستان وبنغلادش والهند الصينية والصين وشمالي غربي في كوريا ومشوريا واليابان تكون الرياح الموسمية الشتوية جافة إذا كان مصدر هبوبها من اليابس و ممطرة إذا مرت على بحار وتشبع ببخار كما هو الحال في غرب اليابان وجنوب الصين وأقصى جنوب شرق الهند .

3 - الرياح المحلية : تتحصر الرياح المحلية في هبوبها على مجالات محدودة المساحة وفي أوقات معينة . تختلف الرياح المحلية عن غيرها في كونها لا تستمر مدة موسم كامل كما تتميز بعدم انتظام هبوبها (فترات المقطعة).

تشاً هذه الرياح بفعل عوامل محلية خاصة منها التضاريس والتغيرات التي تحدث في نظام الضغط الجوي . تسمى الرياح المحلية بأسماء محلية مختلفة ترتبط بالمناطق التي تنتشر بها و الرياح المحلية إما أن تكون حارة أو باردة .

أ- الرياح المحلية الحارة :

السيروكو : و هي من أخطر الرياح المحلية ، تهب من شمال إفريقيا في فصل الربيع و الصيف و تعبر البحر المتوسط مارة فوق سواحل صقلية وإيطاليا.

تتميز رياح السيروكو الناشئة في الصحراء بالسرعة و حمولة المواد الصلبة و الحرارة إذ تعمل على رفع درجة حرارة المناطق التي تهب عليها و بتسبع هذه الرياح بالرطوبة أثناء مرورها على البحر المتوسط كثيراً ما تتسبب في إلهاق أضرار بالغة بالمناطق التي تتعرض لها.

- تهب على الجزائر رياح محلية في فصل الربيع يطلق عليها اسم الشهيلي أو القبلي تأتي هذه الرياح من جنوب ووسط الجزائر وهي رياح حارة تحمل معها مواد صلبة مما جعلها تشكل عائقاً للإنسان و الحيوان و النبات .

- **الخمسين :** تهب من جنوب مصر في فصل الربيع وأوائل الصيف ، تتميز هذه الرياح بالسرعة لدرجة اقتلاع الأشجار أحياناً و برفع درجة الحرارة كثيراً مع إثارة الأتربة و الغبار بحيث تكاد تتعدم الرؤية في النهار كما يعمل هبوبها على إشعال الحرائق.

- **السموم :** تهب رياح السموم في فصل الربيع على الشام وشبه الجزيرة العربية في شكل رياح حارة تثير الأتربة وتضر مما يجعلها تشكل عائقاً للإنسان و الحيوان و النبات . ويستمر هبوبها من يوم إلى ثلاثة أيام

- **الهروب :** تهب في فصل الصيف على وسط وشمال السودان و تكون أحياناً مصحوبة بسقوط الأمطار ، تعمل هذه الرياح على رفع درجة الحرارة وإثارة الأتربة.

ب - الرياح المحلية الباردة :

- **المسترال :** تهب هذه الرياح في فصل الشتاء من وسط فرنسا نحو جنوبها خاصة فوق حوض نهر الرون يدوم هبوبها أحياناً عدة ساعات وقد يمتد أيام و تتميز رياح المسترال بسرعتها وبرودتها وجفافها مما جعلها خطاً على المزروعات .

- **البورا :** وهي رياح شديدة البرودة تهب شتاء على شمال بحر الأدریاتک ولها آثار سيئة مثل المسترال .

4 - **الرياح اليومية :** هي كل الرياح التي تحدث كل يوم بانتظام ومن أهمها نسيم البر و البحر ونسيم الوادي والجبل .

أنسيم البر ونسيم البحر : ينشأ نسيم البر البحر نتيجة الاختلاف اليومي بين الضغط الجوى فوق اليابس والماء ففي أثناء النهار يسخن اليابس بسرعة أكبر من الماء مما يؤدي إلى تمدد الهواء الملائم له وخفته ، بينما يكون الهواء الملائم للماء أثقل منه ولذلك يتتحول هذا الأخير إلى ضغط مرتفع فوق الماء والأول ضغط منخفض فوق اليابس ويتحرك الهواء من الأول نحو الثاني ويعرف هذا الهواء المتحرك باسم نسيم البحر . ويعمل نسيم البحر على تلطيف درجة حرارة السواحل وخاصة في الجهات المدارية ولا يتعدى أثره فوق اليابس 30 كيلومتر .

وفي أثناء الليل تفقد الأرض كسطح صلب حرارتها بسرعة بينما يحتفظ الماء كسائل بدفعه النسبي ولذلك يتكون ضغط مرتفع فوق اليابس ومنخفض فوق الماء ويتحرك الهواء من فوق اليابس نحو البحر ويعرف هذا الهواء المتحرك بنسمة البر .

ب - نسيم الجبل والوادي : ينشأ نسيم الجبل و الوادي بسبب الاختلاف اليومي في درجة الحرارة ما بين السطوح العليا للمرتفعات المواجهة وسطوح المنخفضات الواقعة في الظل مما يؤدي إلى تباين في الضغط الجوي فيتجه الهواء في النهار من الوادي البارد نحو الجبل الدافئ ويعرف ذلك بنسمة الوادي .

وفي أثناء الليل تبرد سطوح الجبال بسرعة و يحتفظ الوادي بحرارته مما يؤدي إلى تحوله إلى منطقة ضغط منخفض .

إذا في الليل يبرد هواء الجبال والمرتفعات و ينزلق هذا الهواء إلى الوديان المجاورة بفعل الانتقال الطبيعي بين الضغط المرتفع و المنخفض و بفعل الجاذبية الأرضية ويعمل هذا الهواء على خفض درجة حرارة هذه الوديان أثناء الليل ويعرف الهواء المتحرك من الجبال إلى الوديان باسم نسيم الجبل .

4-الرطوبة والتكافث:

ما هو المقصود بالرطوبة

يقصد بالرطوبة كمية بخار الماء الموجودة في الجو فعلا ، ولقد ذكرنا عند الكلام عن الغلاف الغازي أن بخار الماء يعتبر أحد العناصر الهامة المكونة له ، وتفوق أهميته - وخاصة في دراسة المناخ - بقية العناصر الأخرى وذلك لأنها الأساس الذي تتوقف عليه جميع مظاهر التكاثف المختلفة مثل الندى والضباب والسحب والأمطار والثلوج ، الخ ..

و تتأثر نسبة الرطوبة بعدة عوامل منها :

1 - درجة الحرارة : فكلما ارتفعت درجة حرارة الهواء زادت مقدرتها على حمل بخار الماء والعكس صحيح .
2 - المسطحات المائية : فكلما كثرت هذه المسطحات زادت كمية البخار وارتفعت نسبة الرطوبة وبالعكس تقل نسبة الرطوبة في الجو بسبب قلة المسطحات المائية .

3 - الغطاء النباتي : ترتفع نسبة الرطوبة الجوية في المناطق التي تكثر فيها النباتات والعكس صحيح.
4 - قوة الرياح : فإذا كانت سرعة الرياح كبيرة فإنها تساعد على زيادة كمية البخار وبالتالي ترتفع نسبة الرطوبة الجوية ويحدث العكس إذا قلت سرعة الرياح ، فإن ذلك يقلل من نسبة البخار وبالتالي نقل نسبة الرطوبة .

الرطوبة المطلقة والرطوبة النسبية

1 - الرطوبة المطلقة : وهي كمية بخار الماء الموجودة فعلا في الجو في درجة حرارة معينة ، وتقاس هذه الكمية بالغرامات في المتر المكعب الواحد من الهواء .

2 - الرطوبة النسبية . وهي النسبة المئوية لبخار الماء الموجود في الجو فعلا في درجة حرارة معينة (الرطوبة المطلقة) إلى مقدار ما يستطيع هذا الهواء حمله وهو في نفس درجة الحرارة ، وهذه النسبة توضح العلاقة بين كمية بخار الماء الموجودة في الجو وبين كمية بخار الماء التي يستطيع الهواء حملها وهو في نفس درجة الحرارة ، فإذا فترضنا أن مقدار بخار الماء الموجود فعلا في متر مكعب من الهوا: هو 40 غراما وأن هذا الهواء يستطيع أن يحمل 160 غراما وهو في نفس درجة الحرارة فإن رطوبته النسبية = 25 % .

وتزداد الرطوبة النسبية في الجهات الرطبة وتقل في المناطق الجافة ، كما تتناسب الرطوبة النسبية تناوباً عكسياً مع درجة الحرارة ، فكلما ارتفعت درجة الحرارة انخفضت الرطوبة النسبية والعكس صحيح . وإذا كانت رطوبة الهواء النسبية أكثر من 80% اعتبر الهواء رطباً وإذا كانت أقل من 50% اعتبر جافاً .

قياس الرطوبة النسبية :

تقاس الرطوبة النسبية بأجهزة مختلفة منها الميغرومتر والهيغروغراف.

درجة التشبع ونقطة الندى :

1 - درجة التشبع : وهي الدرجة التي لا يقبل الهواء بعدها شيئاً من بخار الماء ، و تختلف هذه الدرجة باختلاف درجة الحرارة ، فإذا ارتفعت درجة حرارة الهواء المشبع ببخار الماء زادت قابليته على حمل بخار الماء وإذا انخفضت درجة حرارة الهواء المشبع بالرطوبة حدث ظاهرة التكافث.

1 - نقطة الندى (درجة التكافث) : وهي درجة الحرارة التي يتحول عندها جزء من بخار الماء العالق بالهواء إلى قطرات مائية .

مظاهر التكافث :

يتكافث بخار الماء الموجود في الهواء إذا انخفضت درجة حرارته إلى ما دون نقطة الندى ففي هذه الحالة تقل مقدرتها على حمل بخار الماء العالق به وتحدث ظاهرة التكافث ، وقد يكون التكافث بالقرب من سطح الأرض أو بعيداً عنها ، كما قد يت忤ذ صورة الصلابة أو السiolة وأهم مظاهر التكافث هي :

1 - الضباب : وهو عبارة عن ذرات دقيقة جداً من الماء متطايرة في الهواء تكافثت بالقرب من سطح الأرض أو البحر ، وقد يكون الضباب كثيفاً جداً مما يؤدي إلى تعذر الرؤية ويسبب ذلك حوادث كثيرة لوسائل النقل المختلفة ، وقد يكون الضباب خفيفاً والرؤية خلاله واضحة لمسافة قد تزيد عن 1000 متر ، وبالرغم من المضائق التي يسببها الضباب فإنه يفيد الحياة النباتية وخاصة في المناطق الصحراوية .

ويحدث الضباب بسبب انتقال الهواء الرطب الدافئ إلى جهات باردة ، مثل هبوب الرياح من فوق المسطحات المائية إلى الشواطئ المجاورة وخاصة في فصل الشتاء والخريف حينما تكون هذه الشواطئ أقل حرارة من الماء ، أو هبوط هواء الجبال البارد إلى الوديان مما يؤدي إلى خفض درجة حرارتها وحدوث ظاهرة الضباب ، أو تقابل التيارات البحرية الدافئة بالتيارات البحرية الباردة ، كما يساعد الدخان في المدن الصناعية على تكون الضباب.

2 - الندى . والندى عبارة عن قطرات من الماء تكافثت أثناء الليل على الأجسام الصلبة الباردة ويظهر ذلك بوضوح على النباتات والمعادن والزجاج . ويحدث الندى أثناء الليل بسبب فقدان الأرض لحرارتها حتى تصبح أقل من حرارة الهواء الملمس لها والذي يبرد بدوره وتقل قدرته على امتصاص بخار الماء وتظهر عليه حالة التشبع ولذلك يتكافث جزء من بخار الماء العالق به على شكل قطرات من الماء في السطوح الصلبة الباردة ، وما يساعد على تكوين الندى أن تكون السماء صافية و الرياح هادئة أو ساكنة ، و يفيد الندى النباتات .

3 - الصقىع : وهو عبارة عن بلورات مائية متجمدة تكونت على سطح الأرض ، ويكون الصقىع بنفس الطريقة التي تكون بها الندى والفرق بينهما هو أن بخار الماء يتحول في حالة الندى من الحالة الغازية إلى السiolة بينما يتحول في حالة الصقىع إلى الصلابة مباشرة دون أن يمر بالسيولة و إذا كان الندى يفيد النباتات فإن الصقىع يضرها ضرراً بالغاً.

4 - السحاب : والسحب عبارة عن بخار ماء تكافف إلى نقط مائية دقيقة متطرفة بعيداً عن سطح الأرض ، وهناك تشابه كبير بين السحاب والضباب في تكوينهما ومظاهرهما العام ، ولذلك فكثيراً ما يقال بأن السحاب ما هو إلا ضباب تكون على ارتفاع كبير من سطح الأرض ، ويترافق هذا الارتفاع ما بين 1 – 10 كلم تقريباً . كما يتفاوت لون السحاب ما بين الأسود القاتم إلى اللون الأبيض وترجع أهمية السحب في كونها مصدر الأمطار والثلوج المتتساقطة ، كما أنها تؤثر على كل من الإشعاعين الشمسي والأرضي **5 - الثلوج** . وهو عبارة عن بلورات متطرفة تشبه القطن المنوف أو زغب الريش الأبيض وتتساقط الثلوج بسبب انخفاض درجة حرارة الهواء في طبقات الجو العليا إلى ما دون درجة الصفر فيتكافف بخار الماء وينتقل من الحالة الغازية إلى حالة الصلابة مباشرة ، وتتراكم الثلوج المتتساقطة على سطح الأرض فوق الأشجار وسطوح المنازل ، وتكون هشة في بادئ الأمر ثم لا تثبت أن تتماسك كلما زاد سمكتها وتتحول الثلوج المتتساقطة في هذه الحالة إلى طبقة من الجليد .

6 - البرد : عبارة عن كرات صغيرة من الجليد تساقط كما تساقط الأمطار . ويكون البرد نتيجة لتكافف قطرات الماء في داخل السحب على شكل كرات صغيرة من الجليد بسبب انخفاض درجة الحرارة إلى ما دون درجة التجمد ولا يلبث أن يتتساقط البرد بسبب تقطله ، ويتألف سقوطه المزروعات .

6 - أهمية الأمطار : تعد الأمطار أهم مظاهر التكافف حيث يتوقف عليها - بصورة مباشرة أو غير مباشرة - جميع مظاهر الحياة على سطح الكره الأرضية فضلاً عن أهميتها في تشكيل الأرض .
أسباب سقوط الأمطار وأنواعها :

يتكون السحاب - كما ذكرنا - نتيجة لتكافف بخار الماء إلى نقط مائية دقيقة بعيداً عن سطح الأرض ، وإذا انخفضت درجة حرارة هذه السحب نتيجة لأي عامل فإن النقط المائية الدقيقة تتحدد مع بعضها البعض على شكل نقط مائية كبيرة نسبياً لا يستطيع الهواء حملها وتسقط على هيئة أمطار .

ولكي تسقط الأمطار لابد من أن يكون الهواء محملًا بكمية مناسبة من بخار الماء وأن يرتفع هذا الهواء إلى أعلى حتى تنخفض درجة حرارته إلى ما دون نقطة الندى ، ويرتفع الهواء إلى أعلى نتيجة لأحد العوامل الآتية :

أ - اصطدام الرياح الرطبة بالمرتفعات يؤدي إلى صعودها إلى أعلى .

ب - ارتفاع درجة حرارة سطح الأرض ارتفاعاً كبيراً يؤدي إلى تسخين الهواء الملمس لها ، وارتفاعه إلى أعلى .

ج - تقابل رياح دافئة مع أخرى باردة يؤدي إلى صعود الهواء الدافئ فوق البارد . ويؤدي كل عامل من هذه العوامل إلى سقوط الأمطار ولذلك نجد ثلاثة أنواع من المطر تختلف باختلاف العامل الذي يسببها وهي :

الأمطار التضاريسية : يسقط المطر التضاريسى نتيجة لاصطدام الرياح الرطبة بالمرتفعات ويؤدي ذلك إلى مسايرتها لاتجاه المرتفعات وارتفاعها إلى أعلى مسبباً ببرودتها وتساقط ما بها من أبخرة على شكل أمطار تعرف بالمطر التضاريسى ، وتتوقف غزارة الأمطار على كمية الرطوبة التي تحملها الرياح فإذا كانت كبيرة سقطت الأمطار الغزيرة والعكس صحيح . كما أن الرياح التي تمر فوق البحار والمحيطات تتسبّع ببخار الماء وتسقط الأمطار عندما تصطدم بالمرتفعات ، أما الرياح التي تهب من اليابس فإنها تكون جافة . وتكثر الأمطار التضاريسية على السفوح الجبلية المواجهة للرياح ونقل على السفوح الخلفية التي يطلق عليها منطقة ظل المطر .

الأمطار التصاعدية : وتسقط هذه الأمطار في المناطق الاستوائية حيث تشتد درجة الحرارة مما يؤدي إلى تمدد الهواء وتصاعد إلى طبقات الجو العليا فتختفي درجة حرارته إلى ما دون نقطة الندى ويتكاثف ما به من بخار ماء على شكل أمطار ، غالباً ما يصاحب هذا النوع من الأمطار البرق والرعد .

الأمطار الإعصارية : وكما يتضح من اسمها فإنها تحدث نتيجة تكون الأعاصير الناجمة عن التقاء الرياح الدافئة بالرياح الباردة كما هو الحال في العروض المعتدلة حيث تلتقي الرياح العكسية بالرياح القطبية الباردة .

قياس المطر : تقاس كمية الأمطار بواسطة جهاز مقياس المطر ، ويوضع هذا المقياس في العراء حيث تجتمع فيه مياه الأمطار ، وتقاس كمية الأمطار المتجمعة إما بالمليمتر أو السنتيمتر أو البوصة . ويحسب للمطر متوسطاته الشهرية السنوية ، وتترجم خرائط توضح عليها خطوط المطر المتتساوي ويتبع في رسماً نفس الطريقة المتبعة في رسم خطوط الحرارة والضغط ولكن دون تعديلها إلى مستوى سطح البحر بل توصل هذه الخطوط بين المناطق التي تسقط عليها مقادير متتساوية من الأمطار سواء كان سقوطها في مناطق جبلية أم منخفضة .

توزيع الأمطار في العالم والعوامل المؤثرة فيه : إذا نظرنا إلى خريطة توزيع الأمطار في العالم شكل (ا) نلاحظ اختلاف متوسط كمية الأمطار السنوية المتساقطة من جهة لأخرى، فقد تزيد في بعض الجهات عن 2000 مليمتر وقد يقل سقوطها عن ذلك ولا يتعدى 1000 مليمتر كما هو الحال في معظم شمال الجزائر ، وقد يندر سقوط الأمطار كما هو الحال في الصحراء الجزائرية .

ويتأثر توزيع الأمطار بما يأتي :

1 - اقتران الحرارة بالرطوبة ، لأن الحرارة وحدها لا تسبب سقوط الأمطار كما هو الحال في الصحاري الحارة ، ولابد من اقتران الحرارة بالرطوبة كما هو الحال في المناطق الاستوائية .

2 - القرب أو البعد من المسطحات المائية ، فالمناطق الساحلية أغزر مطراً من المناطق الداخلية وخاصة إذا كان سطحها مرتفعاً .

3 - التضاريس . فإذا ما اعترضت المرتفعات سير الرياح الرطبة فإنها ترتفع إلى أعلى، ويبعد هواها و يتکاثف ما به من بخار ماء و عموماً فالمناطق الجبلية أغزر مطراً من المناطق السهلية .

4 - نظام الضغط العام : ففي الصيف ينخفض الضغط على اليابس نظراً لارتفاع حرارته ويرتفع على الماء وتهب الرياح المحملة بالرطوبة من البحار والمحيطات صوب اليابس وتسقط الأمطار ، وفي الشتاء يتكون ضغط مرتفع على اليابس ومنخفض على الماء وتخرج الرياح من اليابس نحو البحار والمحيطات وهي رياح جافة وقد تسقط الأمطار إذا مرت على مسطحات مائية .

5 - نظام هبوب الرياح : فالرياح العكسية تسقط أمطارها بصفة عامة على السواحل الغربية للقارات وتصل شرقها جافة والعكس صحيح بالنسبة للرياح التجارية فإنها تسقط أمطارها على السواحل الشرقية للقارات وعندما تصل للسواحل الغربية فإنها تكون جافة ، كما أن الرياح التي تهب موازية للسواحل لا تسقط الأمطار كما هو الحال في الرياح الموسمية الجنوبية الغربية التي تهب على سواحل الصومال.

نظم المطر : والمقصود بنظم المطر كمية الأمطار ومواسم سقوطها وأهم نظمها ما يأتي:

- 1 - **النظام الاستوائي** : ويتمثل هذا النظام فيما بين خطى عرض 5° شمالاً وجنوباً تقريباً وأمطاره طول العام يصل متوسطها إلى أكثر من 2000 ملليمتر.
- 2 - **النظام شبه الاستوائي** : يوجد هذا النظام بـ! خطى عرض 5° و 8° شمالاً وجنوباً وكمية الأمطار هنا أقل غزارة من النظام الاستوائي و هي تتراوح ما بي 1000 و 2000 ملليمتر.
- 3 - **النظام المداري الرطب** : و يتمثل بين خطى عرض 8° و 18° شمالاً و جنوباً تقريباً و تسقط أمطاره خلال فصل الصيف و تبلغ نحو 500 ملم.
- 4 - **النظام الصحراوي** : يوجد هذا النظام بين خطى عرض 18° و 30° شمالاً و جنوباً تقريباً في غرب القارات و أمطاره نادرة لا تتعدي بضعة ملليمترات في السنة و يتأثر النظام الصحراوي بنظم المطر التي توجد شماله نظام البحر المتوسط وجنوبه كالنظام المداري الرطب .
- 5 - **النظام الموسمي** : ويتمثل في جنوب شرق آسيا وأثيوبيا واليمن وشمال استراليا، ويتميز بإمطاره الصيفية الغزيرة والتي تبلغ في المتوسط حوالي 1800 ملليمتر كما هو الحال في بومباي ، وقد تزيد عن ذلك كثيراً .
- 6 - **نظام البحر المتوسط** : وتمثله مدينة الجزائر ويوجد هذا النظام بين خطى عرض 30° و 40° شمالاً وجنوباً في غرب القارات وأمطاره ، شتوية ويتراوح متوسطها ما بين 250 و 750 ملليمتر .
- 7 - **النظام الصيني** : ويتمثل فيما بين خطى عرض 30° و 40° شمالاً وجنوباً في شرق القارات ومعظم أمطاره صيفية تبلغ في المتوسط 1000 ملليمتر .
- 8 - **نظام غرب أوروبا المحيطي** : ويتمثل في غرب القارات بين خطى عرض 40° و 60° شمالاً و جنوباً ومتوسط كمية أمطاره السنوية 850 ملليمتر .
- 9 - **الجهات الداخلية** فيما بين خطى عرض 40° و 60° شمالاً وجنوباً و تسقط أمطارها في فصل الصيف و هي أقل من النظام المحيطي .
- 10 - **نظام المطر في التundra** : ويوجد شمال خط عرض 60° شمالاً ، و أمطاره قليلة تسقط في فصل الصيف وبلغ متوسطها حوالي 250 ملليمتر .

درس رقم 5-الأقاليم المناخية ودرس رقم 6-الأقاليم النباتية:

تعريف الإقليم المناخي

قبل تعريف الإقليم المناخي تجدر الإشارة إلى إعطاء نبذة مختصرة عن تعريف المناخ وأقسامه المميزة .

إن علم المناخ هو العلم الذي يعالج الحالات الجوية المختلفة والمتناثلة فوق سطح الأرض ولكن الظواهر المناخية يجدر النظر إليها من عدة أوجه وفي هذا الميدان ،كما هو الشأن لمجموع العلوم الخاصة بالكائنات الحية أو بيئتها تظهر أهمية تحديد مقياس الدراسة المختار.

ففي الدراسة المناخية ل كامل سطح الأرض تعالج المناخات العامة المرتبطة أساساً بخطوط العرض والدورة العامة للرياح وهي مناخات تظهر متتالية تقريباً وممتدة في شكل نطاقات كبيرة ابتداءً من

خط الاستواء في نصف الكرة الشمالي والجنوبي (نطاق استوائي ، نطاق مداري ، نطاق معتدل ثم نطاق قطبي) وتنظر داخل كل نطاق من هذه النطاقات الكبرى مناخات أخرى إقليمية تسمى بـ macroclimat و ذلك تبعا للظروف الجغرافية والتضاريس وتوزيع المحيطات.

وكل مناخ إقليمي يضم عددا من المناخات الوسطى المسمى بـ (mesoclimat) والتي تحدها المظاهر الطوبوغرافية من أودية و روابي و كتل جبلية أو تعود إلى مميزات أخرى محلية مثل نطاق البرك و المساحات المشجرة و المراكز العمرانية و يمكن أن تميز داخل كل مناخ وسيط عددا كبيرا من المناخات القزمية أو الموضعية المعروفة أيضا لدى البعض بالمناخ التفصيلي المسمى بـ (microclimat) و التي تعود إلى المميزات الطبيعية للموضع والترابية مع الخواص الحيوية لكل محطة أو موضعها المحدود .

فالمعطيات الخاصة بالمناخات العامة والمحلية هي من ميدان دراسة عناصر المناخ التي سبقت دراستها على خلاف الإقليم المناخي الذي يعرف على أنه مساحة من سطح الأرض تمتاز بالتشابه في عناصر منهاها المختلفة كما تختلف مميزاتها المناخية عما عاده من أجزاء سطح الأرض .

و لكل إقليم مناخي أنواع معينة من النباتات تختلف عن الأقاليم الأخرى ، فالنبات مرآة صادقة لمناخ الإقليم وهو ما جعل علماء المناخ يتقدون على أن عنصرا واحدا من عناصر المناخ لا يكفي لتقسيم العالم إلى أقاليم مناخية وقد استقر الرأي على أن الحرارة و التساقط دون سائر عناصر المناخ يمكن استعمالهما لتقسيم العالم إلى أقاليم مناخية .

تعريف النبات الطبيعي:

يعرف النبات الطبيعي على أنه مجموع النباتات التي تتبت و تتموا تلقاء نفسها دون أن يتدخل الإنسان في هذه العملية بشكل مباشر أي النباتات التي تنمو طبيعيا في مجال ما نتيجة توفر الشروط المناخية البيئية كالرطوبة والحرارة و التساقط و التربة العضوية.

ومن المعروف في وقتنا الحالي أن النباتات كانت ولا تزال تشكل أغطية حيوية هامة فوق سطح الأرض فالدراسات الجغرافية (مناخات قديمة) والجيولوجية (الحفريات العضوية في الرسوبيات) والإيكولوجية تثبت كلها على أن بعض الفترات الزمنية القديمة كانت مسرحا لنمو غابات عملاقة مثل أوج نمو الإنبات وتطوره (climax).

ولذلك يقال أن النبات الطبيعي كان يغطي مساحات كبيرة من سطح الأرض و لكن الإنسان أزال الكثير منه بفعل الحرائق والحروب والاستغلال المباشر لإنتاج الفحم والخشب لمختلف صناعاته واحتياجاته المعيشية.

ولهذا نجد الخرائط المسقطة لتمثيل توزيع النبات الطبيعي في العالم لا تعطي صورة صادقة على الغطاء النباتي الموجود فعلاً في الوقت الحالي نتيجة تعرضه للإتلاف بشكل متواصل كما سبق ذكره. يمكن تقسيم النبات الطبيعي حسب الشكل والانتشار والتعايش إلى عدة مجموعات أساسية من أهمها ما يلي: الغابات، الأحراش، الحشائش الطويلة، الحشائش القصيرة، النباتات الصحراوية الخ..

إلا أن هذا التقسيم الأولي يخضع بدوره إلى تقسيمات أخرى تفصيلية تجدر الإشارة إليها فمثلاً في مجموعة الغابات نجد الغابات الحارة والمعتدلة والباردة وكذلك الحال بالنسبة للحشائش فهناك الحشائش الطويلة والاستبس والقصيرة بقصر النظر عن الإقليم الحار والبارد أما النباتات الصحراوية المتميزة بالشوكيات أولاً فهي أيضاً منقسمة إلى عدة أقسام.

العوامل التي تؤثر في نمو النبات

تتأثر النباتات في نموها وتطورها بعدة عوامل مناخية وطبيعية وحيوية ذكر منها ما يلي :

1- المناخ : يلعب المناخ بصفة عامة دوراً كبيراً في نمو النباتات الطبيعية إذ تعتبر الرطوبة والحرارة والتساقط والإشعاع الضوئي من أهم العوامل المساعدة على نموه وانتشاره وتعتبر الرطوبة من أهم العناصر المناخية تأثيراً في نمو النبات ، سواء كانت هذه الرطوبة ممثلة في الرطوبة الجوية أو الأمطار أو الجليد الذائب أو رطوبة التربة .

فالأشجار تحتاج لقدر من الماء أكثر من الحشائش كما أن طول الحشائش يختلف نتيجة لعدة ظروف طبيعية ومنها الماء ، فإذا كثُر الماء نمت الحشائش الطويلة (السفانا) وإذا قل سقوط الأمطار نمت الحشائش القصيرة (الاستبس)

ولا نقل أهمية الحرارة عن الماء في نمو النبات ، فكما أن النبات يحتاج لكمية مناسبة من الماء فإنه يتطلب كذلك درجة حرارة ملائمة ، فإذا قلت أو زادت درجة الحرارة الملائمة لنمو النبات فإنه يتأثر تبعاً لذلك ، وقد يهلك النبات. كما أن للضوء أثراً كبيراً على نمو النبات فكلما زاد تعرض النبات للضوء كلما نما بسرعة وإذا قلت كمية الضوء فإن ذلك يعرقل من نمو النبات ، ويظهر أثر الضوء بصفة خاصة في المناطق الباردة والقطبية.

التضاريس : من المعروف أن درجة الحرارة تتأثر بالارتفاع ، كذلك تتأثر كمية الأمطار باتجاه امتداد الجبال ، ولذلك تتتنوع الحياة النباتية على الجبال والمرتفعات بسبب تنوع المناخ ويشاهد ذلك بوضوح في المناطق الحارة والمعتدلة وفي المناطق الحارة تنمو الغابات المدارية عند قاعدة الجبال ، تتبعها حشائش السفانا ثم غابات الخيزران ثم حشائش الاستبس إلى غير ذلك حتى تسود قممها التلوج على ارتفاع 5000 متر كما هو الحال في جبل كيليمانجارو.

بينما في المناطق المعتدلة تتمو الغابات النفضية عند قاعدة الجبال ثم النباتات الألبية ،ويغطي قممها الثلوج على ارتفاع 3000 متر.

- التربة : تعد التربة من العوامل الهامة و الأساسية التي يتوقف عليها نمو النبات لأنه يتغذى على العناصر التي تتكون منها . ويحدد نوع التربة أنواع النبات التي تتمو بها فقد يتشابه المناخ والتضاريس في إقليمين ومع ذلك يختلف النبات في كل منهما . كما قد تختلف الأنواع النباتية في داخل الإقليم المناخي الواحد نتيجة لتبالن أنواع التربة فيه من جهة أخرى .

الأقاليم المناخية والنباتية

أولاً : مناخ ونبات المنطقة الحارة:

١ - المناخ الاستوائي : يتمثل هذا المناخ في المناطق الممتدة حول خط الاستواء المحصورة بين خطى عرض 5° شمالاً وجنوباً تقريباً .

ويمتاز المناخ الاستوائي بالحرارة المرتفعة الدائمة طول العام والتي يبلغ متوسطها 25° مئوية و بالمدى الحراري السنوي القليل كما تمتاز الجهات الاستوائية بغزاره أمطارها والتي يبلغ متوسطها السنوي 140 سم مكعب ، وتسقط الأمطار طول العام تقريباً (حوالي 259 يوماً بجزر ياب في جزر كارولين بالمحيط الهادئ).

وللعلم أن الأمطار تكثر في فترات تعامد الشمس على خط الاستواء ، ولذلك تعرف الجهات الاستوائية نهايتين عظميتين للأمطار إداهما في الربيع والأخرى في الخريف .

وترتفع نسبة الرطوبة الجوية كثيراً في الإقليم الاستوائي وتکاد تقترب من درجة التشبع ويزيد من الإحساس بها ارتفاع درجة الحرارة ، ويعد ارتفاع نسبة الرطوبة من العوامل الأساسية التي تعوق الإنتاج الاقتصادي في تلك الجهات .

وقد ساعدت الظروف المناخية في الإقليم الاستوائي (من حرارة مرتفعة وأمطار غزيرة) على نمو الغابات الكثيفة ذات الأشجار العالية الضخمة والتي تتمو جنباً إلى جنب مع أشجار أخرى متقاولة في الطول والحجم .

كما تتمو بالغابة الاستوائية نباتات متسلقة تلف حول جذوع الأشجار وتصعد في نموها إلى أعلى ناحية الضوء .

ومن أهم أنواع أشجار الغابة الاستوائية المعروفة : نخيل الزيت ، والكافلي (الماهوجني) والساخ (تاك) والمانجو .

ونظراً لكتافة الغابة الاستوائية نجد أرضها مظلمة ذات هواء فاسد بسبب تراكم المواد المتعفنة التي نتجت عن تعفن النباتات نتيجة لكثرة الرطوبة وعدم وصول أشعة الشمس إلى أرض الغابة .

كتلة كثيفة من الخضرة غز ما في بطنها من معالم ، والغابة الاستوائية صعبة الاختراق مما يحد من استغلال مواردها ، أما عن حيوانات الغابات الاستوائية فإن أهمها القردة والسنجب ، والزواحف ، والتماسيح ، والنمر ، والفهد ، والطيور المتعددة الأنواع .

ويسود المناخ الاستوائي مساحات واسعة من إفريقيا في كل من الكونغو والجهات الساحلية للإقليم غانة و على الساحل الشرقي لإفريقيا وجزيرة مدغشقر . كما يوجد في آسيا في جزر الهند الشرقية وفي سيلان وغينيا الجديدة ، وكذلك يوجد في العالم الجديد في حوض الأمازون وفي بعض جهات أمريكا الوسطى .

2 - المناخ المداري الرطب : يتمثل المناخ المداري الرطب في المنطقة المحصورة بين المدارين شمال وجنوب الإقليم الاستوائي ، ويتميز هذا الإقليم بدرجة حرارته المرتفعة مثل المناخ الاستوائي ولكن المدى الحراري السنوي أكبر بكثير في المناخ المداري (من 5° إلى 15° مئوية) عن المناخ الاستوائي ، كما يمتاز الإقليم المداري الرطب بفصليه المطر وتسقط أمطاره في فصل الصيف ، ويطول فصل سقوط الأمطار كلما اقتربنا من الإقليم الاستوائي ، ويقصر هذا الفصل كلما ابتعدنا عنه ، فعدد الأيام الممطرة في بسمارك بورغ الواقعة في إفريقيا على خط عرض 9° شمالاً 160 يوماً وفي تمبكتو الواقعة على خط عرض 17° شمالاً 26 يوماً فقط .

وتؤثر كمية المطر وفصليته على نمو النبات ، ففي هذا الإقليم تنمو حشائش تعرف بالسافانا وتمتاز هذه الحشائش بالكتافة والارتفاع ويتراوح طولها ما بين إثنين و ثلاثة أمتار ، وتزدهر هذه الحشائش في فصل المطر وتموت في فصل الجفاف .

وتتخال السافانا في المناطق الوفيرة المطر بعض الأشجار مثل أشجار الباوباب والأكاسيا وتساقط أوراق الأشجار في فصل الجفاف ويطلق على هذا النوع من السافانا اسم السافانا البستانية .

وفي المناطق التي يقصر بها موسم المطر وتنقل كثيرا كميتها تتمو الحشائش القصيرة والتي تعرف بالسافانا الجافة ، وتتمو هذه الحشائش عقب سقوط الأمطار ثم لا تثبت أن تموت عقب انتهاء فصل الأمطار .

وبين السافانا البستانية و السافانا الجافة تتمو السافانا المكسوفة وتمتاز بأنها متوسطة الطول ويندر نمو الأشجار فيها .

وتعيش في إقليم السافانا الحيوانات آكلة العشب ومنها الحمار الوحشي والأبقار الوحشية والزراف والغزلان و الجاموس الوحشي والفيلة ووحيد القرن ،كما توجد الحيوانات .آكلة اللحوم مثل الأسد والنمر .

وتشغل السافانا مساحات واسعة في قارة إفريقيا. كما توجد في أمريكا الجنوبية في حوض نهر الأورينوكو ،وتعرف باسم اللانوس وفي هضبة البرازيل وتعرف باسم كامبوس. كما تشغل مساحات في شمال استراليا إلى الشمال من الصحراء وإلى الجنوب من الغابات الموسمية. كما تظهر السافانا في مساحات قليلة من هضبة الدكن والهند الصينية في فارة آسيا .

3 - المناخ الموسمي:

يتمثل المناخ الموسمي خاصة في قارة آسيا حيث يسود معظم الهند والهند الصينية وجنوب الصين وشمال الفلبين ، كما يسود في بعض مناطق إفريقيا مثل اתיوبيا.

ويتميز المناخ الموسمي بدرجة حرارته المرتفعة طول العام ولا يقل شهر من شهوره عن 18° مئوية ،ويتراوح المدى الحراري السنوي به ما بين 5 - 10 مئوية كما يتميز المناخ الموسمي بفصله المطر الذي يسقط بزيارة خلال فصل الصيف (الصورة).لاحظ مستوى المياه فيجرى هر فيوري في منطقة دوالا الاستوائية بالكاميرون.

وقد أدت غزارة الأمطار بالمناطق الموسمية مع اقترانها بفصل الحرارة إلى نمو الغابات التي تتكيف مع فصلية الأمطار وذلك عن طريق نفض أوراقها في فصل الجفاف ، أو تكون لها قشرة سميكة أو أوراق شوكية ، ومن أشجار الغابات الموسمية الخيزران و الكافور و البنيان . يعيش بالإقليم الموسمي حيوانات آكلة العشب مثل الفيل ووحيد القرن والجاموس و حيوانات آكلة اللحوم مثل الأسد.

4 - المناخ المداري الجاف الصحراوي : يتمثل المناخ المداري الجاف في المناطق الممتدة فيما بين خطى عرض $18^{\circ} - 30^{\circ}$ شمala وجنوبا تقريبا في كل من الصحراء الكبرى الإفريقية وصحراء

الصومال وجنوب غرب إفريقيا الصورة...)، وجنوب غرب آسيا، ووسط وغرب استراليا وجنوب غرب الولايات المتحدة و شمال الشيلي و شمال شرق البرازيل . ويمتاز المناخ المداري الجاف بارتفاع درجة الحرارة معظم شهور السنة و بالمدى الحراري السنوي الكبير ، وبندرة أمطاره والتي يبلغ متوسطها السنوي 125 مليمتر .

و هذه الندرة في كمية الأمطار هي التي تميز المناطق الصحراوية دون غيرها ، وقد أدت هذه الظروف المناخية إلى نمو نباتات تحايل بطرق شتى على ظروف الإقليم المناخية القاسية ، مثل النباتات الشوكية والصبير والنباتات ذات الجذور الطويلة وللعلم أنه توجد مناطق شاسعة من الإقليم الصحراوي تتعدم بها الحياة النباتية مثل منطقة تانزروفت بالصحراء الجزائرية. ومن الحيوانات التي تعيش بالصحاري ، الأفاعي والجرذان والذئاب والضباع والغزلان والضب والجربوع . وتتنمي الصحراء الجزائرية إلى الإقليم المداري الجاف ونظرا لقوتها المناخية فإن سكانها يتمركزون في الواحات العديدة المنتشرة بها.

التوزيع الجغرافي للحشائش : **حشائش التندراء :**

تمتد التندراء في أقصى شمال القارات بين غابات التايبيجا جنوباً والغطاء الجليدي وفيها تنمو الشجيرات والاعشاب القصيرة في فصل الصيف القصير وعلى هذه الحشائش يعيش حيوان الرنة . هذا الحيوان من الأهمية بمكان في مناطق التندراء الشجيرية والعشبية حيث يعيش الإنسان ، وفي شمال أمريكا يصطاد الإيسكيمو هذا الحيوان ليمدهم بالغذاء ، وفي شمال آسيا يختلف نظر السكان اليه فهو عند قبائل اليوكا غير في أقصى شرق سيبيريا حيوان غير مستأنس ، ويمدهم بالغذاء تماماً كما في وسط سيبيريا وشمال أوروبا حيث تستهلك أيضاً ألبانه ولحومه وجلوده وهو أيضاً حيوان حمل يجر عرباتهم ويحمل أنقالهم .

حشائش الصحراء :

تمو الحشائش القصيرة في الأقاليم الصحراوية عقب سقوط الأمطار ثم تجف وتحترق تحت أشعة الشمس الحارقة أثناء الصيف . وتتمو في الأقاليم الصحراوية بعض النباتات الشوكية والشجيرات التي تنتشر على مسافات كبيرة .

وفي العالم توجد خمس مناطق صحراوية كبيرة: في شمال إفريقيا (الصحراء الكبرى) وفي جنوبها الغربي (صحراء كلهاري). ووسط آسيا وجنوبها الغربي . ووسط استراليا. صحراء أمريكا الجنوبية في غرب جبال الأنديز وشرقها . صحراء أمريكا الشمالية في المرتفعات الغربية وجنوب كاليفورنيا.

هذه الصحاري ، خاصة في العالم القديم (آسيا - إفريقيا) حتمت البيئة الطبيعية على سكانها الحرفية التي يقومون بها للحصول على غذائهم ، و لم يكن أئم الإناس في هذه الصحاري ذات الأعشاب القصيرة والأعشاب الشوكية إلا أن يحترف تربية الحيوان ليمدء بما يحتاج إليه .

في هذه المناطق ينتقل الرعاة وراء الكلأ ومعهم الحيوانات التي تتأقلم مع هذه البيئة كالأبل والماعز حيث الجفاف المتزايد

في وسط الصحراء ، والأغنام والماعز والخيل والإبل في أطراف الصحراء وهذا ما يسمى بالرعي المتنقل لأن الهجرة الفصلية في هذه المناطق أمر حتمي على الإنسان والحيوان .

حشائش الإستبس:

حشائش الإستبس أكثر طولا من حشائش الصحاري ويتراوح طولها بين 30 سنتيم و 90 سنتيم لأن أقاليم الإستبس أكثر أمطارا من إقليم الصحاري.

تنتشر حشائش الإستبس في جنوب وشمال الصحراء الكبرى ، والقرن الإفريقي ، وفي جنوب إفريقيا شرق صحراء كلهاري . كما تنتشر في وسط آسيا حول النطاق الصحراوي ، وفي هضبة الأناضول وإيران .

وتنتشر حشائش الإستبس شرقاً سفوح جبال الروكي بأمريكا الشمالية وشرقاً مرتفعات الأنديز في الأرجنتين.

وفي أقاليم الإستبس هذه يربى الإنسان ، الحيوانات لأهداف اقتصادية وأغراض تجارية ، ولا يربى سكان الإستبس الحيوان ليعتمدوا عليه كغذاء مثل سكان الصحاري، ولكن يربون الحيوانات وهي عادة الأغنام والأبقار والماعز في بعض الجهات كما هو الحال في تركيا على نطاق واسع مستعينين بالوسائل العلمية الحديثة لبيع لحومها وألبانها وجلودها في الأسواق العالمية وخاصة أسواق الدول الصناعية التي تحتاج للحيوان ومنتجاته، وهذا ما يسمى بالرعي التجاري .

حشائش البراري :

حشائش البراري أكثر طولا من حشائش الإستبس حيث يتراوح طولها بين 90-150 سم وهذا لأن أقاليم البراري أكثر أمطارا من أقاليم الإستبس .

وتنتشر حشائش البراري في السهول الوسطى من أمريكا الشمالية وشرق أمريكا الجنوبية بين مدار الجدي وخط عرض 40 درجة جنوبا وفي شرق أوروبا شمال البحر الأسود.

وفي هذه المناطق جمِيعاً يربى الحيوان من أجل لحومه وألبانه وجلوده للاستهلاك المحلي ولأغراض تجارية كما هو الحال في أقاليم الإستبس .

حشائش السفانا :

تتبَّت حشائش السفانا في الإقليم المداري ويبلغ طولها مترين أو أكثر لأن الأمطار أكثر غزاره من أقاليم حشائش البراري السابق ذكرها .

تنتشر حشائش السفانا في معظم جهات هضبة البرازيل وتعرف بخشائش اللانوس وفي شمال استراليا تمتد حشائش السفانا من أقصى غربها إلى أقصى شرقها وفي إفريقيا تمتد حشائش السفانا في نطاقين كبيرين أحدهما يمتد شمال الغابات المدارية من المحيط الأطلسي غرباً حتى هضبة الحبسة شرقاً والثاني يمتد جنوب الغابات المدارية ويشغل معظم جنوب إفريقيا، وفي معظم جهات السفانا تربى الأبقار بصفة رئيسية والأغنام في المركز الثاني من الأهمية .

وفي أقاليم السفانا خاصة في العالم الجديد يربى الحيوان لتوفير اللحوم والألبان والأصواف للأسوق العالمية.

درس رقم-7- البحار والمحيطات

المسطحات المائية

١-المحيطات

هي عبارة عن مسطحات مائية واسعة تقدر مساحة كل منها بعدة ملايين من الكلم² وللعلم فإن أصغرها مساحة في العالم المحيط المتجمد الشمالي وتمتاز المحيطات بأعماقها الكبيرة وبتياراتها البحرية وبنشاط حركتي المد والجزر فيها وبأمواجها العالية وتوجد في العالم المحيطات التالية:

١-المحيط الهادئ وهو أعظم المحيطات في المساحة ، تزيد مساحته عن مساحة اليابس بأكملها ويوجد به أعمق منطقة بحرية في العالم شرق جزيرة أغوار ماريان و التي يزيد عمقها عن 11000 متر ، كما توجد به مجموعة كبيرة من الجزر يقدر عددها بحوالي 20000 جزيرة.

٢-المحيط الأطلسي : تبلغ مساحته نصف مساحة المحيط الهادئ تقريرياً كما أن متوسط عمقه أقل من متوسط عمق المحيط الهادئ ويوجد في المحيط الأطلسي حفر بحرية يتراوح عمقها ما بين 5000 و 6000 متر كما توجد به عدة جزر منها الجزر البريطانية وجزر الهند الغربية.

٣-المحيط الهندي ومساحته أقل من مساحة المحيط الأطلسي ويمتد معظم مساحاته داخل المنطقة المدارية وتنشر به عدة جزر منها سيلان ومدغشقر .

٤-المحيط المتجمد الشمالي وهو أصغر المحيطات مساحة وتحيط به السواحل الشمالية لكل من آسيا وأوروبا وأمريكا الشمالية ولذلك فإنه يشبه البحار شبه المغلقة ، و تصل المحيط المتجمد الشمالي بالมหาط الهادئ عن طريق مضيق بيرينغ وبالمحيط الأطلسي عن طريق بحر بارينتس والنرويج وبافن.

٢-البحار

هي عبارة عن مسطحات مائية واسعة تتواجد في اليابس أو تقع على حواف المحيطات ومساحتها وأعماقها أقل بكثير من المحيط (شكل ٣ ، ٤) كما تمتاز بدرجات حرارتها وملوحتها وأمواجها: وتياراتها البحرية الخاصة بها وتصنف البحار إلى الأقسام الآتية:

-**البحار الخارجية (الشاطئية)** : تقع هذه البحار على حواف المحيطات و تتصل بها عن فتحات واسعة ولذلك تتأثر مياهها من حيث ملوحتها وحرارتها وتياراتها بمياه المحيطات التي تجاورها ، ومن هذه البحار بحر الصين ، بحر اليابان ، وبحر الشمال.

-**البحار الداخلية (القارية)** : تتواجد هذه البحار في اليابس وتتصل بالمحيطات بواسطة فتحات ضيقة ولذلك تمتاز مياه هذه البحار بحرارتها وملوحتها وتياراتها وأمواجها التي تختلف عن مياه المحيطات . في هذه الخصائص ومن أمثلة البحار الداخلية : البحر المتوسط ، البحر الأحمر والبحر الأسود.

-**البحار المغلقة** : تقع البحار المغلقة في داخل اليابس ولا تتصل بالمحيطات وتمتاز هذه البحار بارتفاع نسبة ملوحتها وبأمواجها الهادئة ومن أمثلتها : البحر الميت ، بحر قزوين ، وبحر آرال .

جدول لأهم المسطحات المائية من البحار والمحيطات .

المحيطات و البحار	المساحة/كلم ^٢	العمق/م
المحيط الأطلنطي	106500000	3332
المحيط القطبي الشمالي المتجمد	14100000	1205
بحر الشمال	580000	94
بحر البلطيق	420000	55
البحر المتوسط + البحر الأسود وبحر	2965000	1429

أزوف		
خليج هيدسون	1230000	1128
خليج المكسيك	1560000	2432
البحر الكريبي	1870000	3560
المحيط الهندي	74900000	879
البحر الأحمر	44000	491
الخليج الفارسي	237000	25
المحيط الهادئ	179700000	4028
بحر البيرينغ	2262000	1437
بحر أوكتراك	1530000	838
بحر اليابان	1010000	1350
بحر الصين الشرقي	1250000	188
بحر الصين الجنوبي	2319000	1652

خصائص مياه البحار والمحيطات الملوحة والكثافة

ت تكون معظم الأملاح الدائمة في مياه البحار و المحيطات من أملاح الصوديوم و المغنيسيوم و الكالسيوم ، و يبلغ متوسط ملوحة مياه البحار و المحيطات 35 في الألف (متوسط ملوحة المياه العذبة = 1,8 في الألف) و تختلف درجة ملوحة البحار و المحيطات من جهة لأخرى نتيجة لاختلاف درجة حرارة البحر و كمية التساقط و وجود الأنهر و التيارات البحرية ، ففي المناطق ذات الحرارة المرتفعة و الأمطار القليلة ترتفع نسبة الملوحة و العكس صحيح. وفي البحر المغلقة و الداخلية وخاصة في المناطق الحارة ترتفع نسبة الملوحة فنجدتها في البحر الأحمر 40 في الألف و في البحر الميت 250 في الألف .

حرارة مياه البحار و المحيطات

ويقصد بها حرارة المياه السطحية فالشمس هي المصدر الأساسي الذي تستمد منه هذه المياه حرارتها ولذلك تقل درجة حرارة المياه كلما تعمقنا رأسيا في ماء البحار والمحيطات حتى تتعدم على عمق 360 متر تقريبا لأن أشعة الشمس تؤثر بدرجة كبيرة في الطبقات العليا نتيجة ملامستها للهواء الساخن من جهة و لتجعل أشعة الشمس فيها من جهة أخرى و تختلف درجة حرارة المياه السطحية من مكان لآخر تبعا لموقع المنطقة بالنسبة لدرجات العرض أي عمودية الشمس عليها.

حركة مياه البحار و المحيطات

تتميز مياه البحار و المحيطات بالحركة الدائمة و لا يعرف لها هدوء أو سكون الدائم بل يعرف عنها تنوع نشاط حركة مياهاها و يمكن تصنيف الحركات التي تسود مياه البحار و المحيطات إلى ثلاثة أنماط هي:

1-الأمواج

2-المد و الجزر

3-التيارات البحرية

1-الأمواج: وهي عبارة عن حركات ضعيفة تتناثب السطوح المائية وتختلف فيما بينها طولا وارتفاعاً وسرعة ،وتكون الموجة من قمة وقاعدة ،وطول الموجة هو المسافة بين قمة موجتين متتاليتين أو بين قاعدهما ،وارتفاع الموجة هو البعد الرأسي بين قمتها وقاعدها.

ومتوسط طول الموجة 50 متر وطول أكبر الموجات لا يتعدي 250 متر ومتوسط ارتفاع الأمواج من 3 إلى 6 أمتار وقد يصل إلى 8 أمتار وأكثر ،وتحدد الأمواج غالبا بفعل الرياح فيما عدا أنواعاً تنشأ بسبب الزلازل والبراكين ولا تنتقل ذرات المياه بفعل الأمواج إلا قليلاً والذي ينتقل هو الحركة.

2-المد و الجزر: وهو عبارة عن موجات كبيرة يتربّع عليها طغيان مياه البحار و المحيطات على مساحات من اليابس عند الشواطئ المنبسطة ثم لا يلبث أن ينحصر عنها في فترات دورية متعاقبة وتعرف حركة طغيان المياه بالمد و انحسار الماء على اليابس بالجزر.

وتتشكل حركة المد و الجزر بفعل جاذبية الشمس والقمر لمياه البحار و المحيطات ولكن للقمر تأثير أكبر رغم صغر حجمه في نشأة هاتين الظاهرتين وفي حدوث المد و الجزر وجاذبية الشمس ما هي إلا عمل معدل.

وبسبب دورة الأرض اليومية حول نفسها فإنه يتعاقب على شتى جهاتها موجات المد و الجزر مررتين كل يوم لأن أجزاء سطح الأرض تمر في أثناء هذه الدورة أمام القمر فيحدث المد في الأماكن

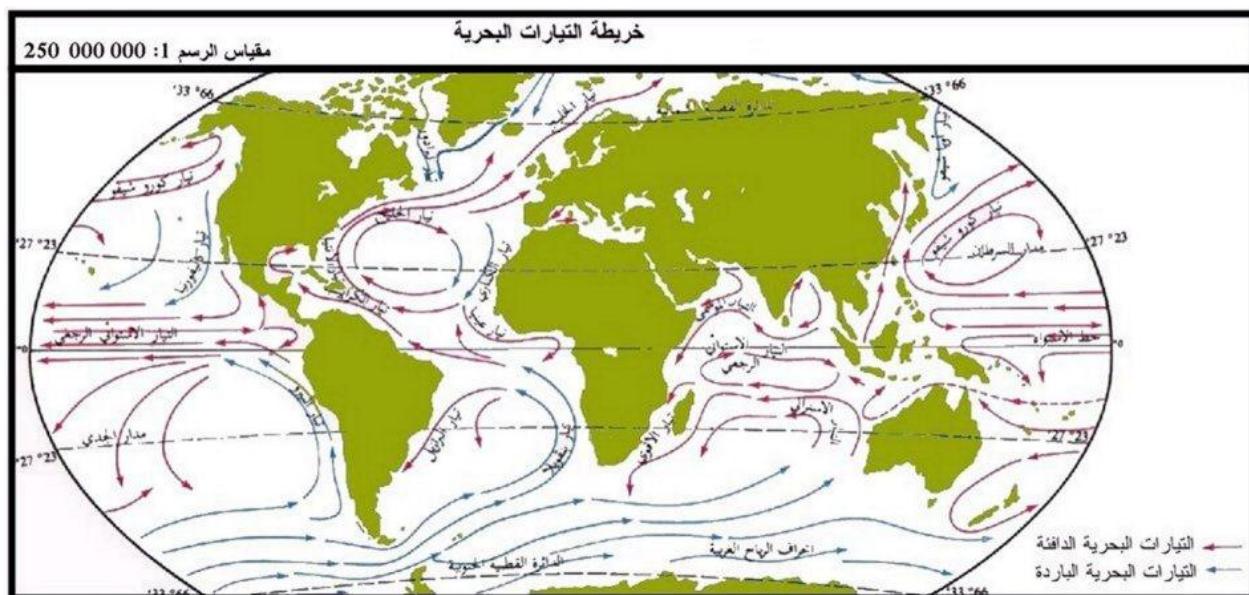
المواجهة له ثم لا يلبث أن يحدث الجزر عندما تبتعد هذه الأماكن عنه .ويختلف ارتفاع المد باختلاف موقع القمر في مداره بالنسبة لكل من الأرض والشمس ،ففي المحاق والبدر يعلو المد إلى أقصى ذروته نظراً لوقوع القمر والشمس والأرض على استقامة واحدة وتبعد قوة جاذبية القمر أقصاها ،أما في الأسبوعين الأول والثالث من كل شهر قمري فإن المد يكون ضعيفاً بسبب وقوع كل من الشمس والقمر على ضلعي زاوية قائمة مركزها الأرض ،وبذلك تحاول جاذبية الشمس تعديل جاذبية القمر . وحركات المد والجزر أهميتها إذ تعمل على تطهير مصبات الأنهر والموانئ من الرواسب كما أنها تساعد السفن على دخول الموانئ التي تقع في المناطق الضحلة ،وكما أن حركات المد والجزر أهميتها فإن لها عيوبها فقد يكون المد شديداً لدرجة أنه يشكل خطورة كبيرة على الملاحة كما هو الحال في المضيقفات

3-التيارات البحرية

وهي عبارة عن تحرك المياه السطحية للبحار والمحيطات وفي اتجاهات معلومة وبسرعة محدودة تبلغ في المتوسط 3 كم في الساعة وتحدث هذه التيارات نتيجة لعدة عوامل أهمها:

- رياح و خاصة المنتظمة منها فإن هبوبها يدفع المياه السطحية أمامه.
- اختلاف درجة الملوحة والكتافة من مكان آخر في البحار والمحيطات.
- اختلاف منسوب المياه عن المحيطات المجاورة لها إما بالنقص نتيجة لكثرة البخار فيها مع قلة كمية الأمطار والأنهار التي تصب فيها مثل البحر المتوسط الذي يقل منسوبه عن المحيط الأطلسي وأما بالزيادة نتيجة لقلة البخار مع كثرة ما يتلقاه البحر من مياه الأنهر والأمطار وذوبان الثلوج مثل بحر البلطيق ،وفي الحالة الأولى تتجه التيارات البحرية السطحية من المحيط إلى البحر بعكس الحلة الثانية .والتيارات البحرية إما أن تكون دافئة إذا كانت تتجه من جهات حارة إلى جهات باردة أو تيارات باردة إذا حدث العكس.

خرائط التيارات البحرية الحارة والباردة



أهمية التيارات البحرية

- تعمل التيارات الدافئة على رفع درجة حرارة سواحل المنطقة المارة بها كما هو الحال في شمال غرب أوروبا حيث يعمل تيار الخليج الدافئ على رفع درجة حرارة سواحلها مما يجعلها مفتوحة للملاحة طول فصل الشتاء بعكس التيارات الباردة التي تخفض من درجة حرارة الجهات المارة . بجوارها
- تقابل التيارات الباردة بالحرارة يؤدي إلى حدوث الضباب وإلى ذوبان الثلوج التي تدفعها التيارات الباردة وترسب ما بها من مواد عالقة ويؤدي إلى تكون الشطوط البحرية التي تتجمع الأسماك عندها كما هو الحال في شرق كندا وشمال شرق اليابان.

