La climatologie

Quelques définitions

La **météorologie** : Etude des phénomène atmosphériques et de leurs lois, notamment en vue de la prévision du temps, dans un futur proche.

Les objectifs:

- Analyse de l'état atmosphérique
- Trouver une explication à cet état atmosphérique, afin de prévoir son renouvellement ou sa modification dans les heures, ou les jours qui suivent.

La climatologie : Étude des états de l'atm ou du type de temps dans leurs enchainement habituels au dessus d'un lieu géographique et pour une longue période. On s'intérèsse à un lieu précis et on étudie l'enchainement sur une longue période (dans dans le passé)

La climato se base sur des variations météorologiques mesurées au sol (à 1.5m de haut), en altitude ou à distance (radars, satellite)

Les données collectes sont homogénéisées et validées par des spécialistes de l'atm puis organisé en séries chronologique :

• Caractérisé le climat moyen d'un lieu géogrpahique

La climatologie : vaste discipline regropant de nbs spécialistes : hydrologues, mathématiciens . . .

Les objectifs:

- La description synthétique du climat d'un lieu en se basant sur des données actuelles (+ de 30 ans)
- L'explication et classement des différents climats dans un **espace géographique** en se basant sur T°, pression, précipitations . . .
- Les prévisions climatiques <=> étude du climat dans le passé (plusieurs centaines ou miliers d'années) pour des prévisions du climat futur (qqs dizaines voir centaines d'années)
- Mettre à disposition des décideurs politiques des informations climatiques (climat actuel, passé et son évolution future) pour s'adapter aux changements climatiques.

=> Le GIEC : Groupe d'Experts Intergouvernementaux sur l'évolution du climat crée en 1988 (à cause des pluies acides => on va parler de réchaufement climatique & impact de l'homme).

Le rôle du GIEC : vérifier l'information scientifique, technique et socioconomique en rapoirt avec la question du climat.

Les points clés sont :

- Comprendre les causes du changement (anthropie, émission GES)
- Établir les conséquences de ces changements climatiques sur l'homme et l'environnement
- Envisager des stratégies d'adaptations et d'atténuations aux chagments climatiques

Il y a un point tous les 5 ans (depuis 1990) sur l'état des connaissances en climatologue.

Apparement, il pleuvrait plus le WE (samedi aprem et dimanche matin) car la pollution est une source de particules pour les noyau de gouttes d'eau en suspension dans l'air et donc il y a plus de probabilité d'avoir de la pluie.

Le **temps/climat** : deux notions avec des caractéristiques identiques : températures, précipitations, pression, vent. Ces deux notions se différencient sur la période d'étude :

- le temps correpondant à un état de l'atmosphère à un temps précis; une association concrètes d'éléments au dessus d'un lieu géographique et d'une durée vraint de quelques minutes à quelques jours.
- le climat : ensemble des tyoes de temps quotidiens (beau, couvert) au dessus d'un lieu géogrpahique au cours d'une longue période (30 ans)

Le climat se défini donc sur une longue durée tandis que le temps se fait sur une durée très courte.

Une **canicule** ou *vague de chaleur* : période (au minimum 3 jours à qques semaines) où les températures minimales et maximales sont anormalement fortes dans une zone relativement étendue.

Advection d'air très chad venat du Sahara sur l'Europe -> baisse significative de l'amplitude thermique journalière. Plus d'accumulation de chaleur / déperdition par rayonnement terrestre.

Seuil T° de la canicule est différent d'unr rgion à l'autre. Il dépend de la localisation géographique de la région (altitude, continentalité, ...). Ainsi de la canicule au Maghreb ou au Moyen-Orient est plus élevé. Les t° maximales dépassant régulièrement les 40°C.

Si c'est humide et chaud, le ressenti est encore plus fort.

Temps : combinaison concrète, mais ne reflète pas forcément le climat d'une région.

Climat : étude moyenne <=> tendance moyenne permettant :

- comprendre et expliquer la répartition des grandes espèces végétales.
- comprendre l'origine des grands systèmes d'érosion à la surface des continents.
- comprendre l'organisation des courants marins à la surface des océans.
- planifier et amnager le territoire.

I Caractère généraux de l'atmosphère

Atmosphère : enveloppe gazeuse qui entoure la terre. Masse atmosphérique + importante vers les basses altitudes.

la répartition de la masse atmosphérique :

- Entre 0 et 5 km : 50% de la masse d'air
- Entre 0 et 16 km: 90% de la masse d'air
- $\bullet~$ Entre 0 et 30 lm : 99% de la masse d'air

Composition de l'atmosphère :

- de gazs permanents :
 - Azote: 78.08%
 - -Oxygène : 20.94%
 - Argon : 0.93%
- de gazs variables : vapeur d'eau 3/4 dans les 4 permiers km de la troposphère.
- suspension solide : poussière, fummée, cendres.

Les principales caractéristiques physiques de l'atmosphères :

Température:

Altitude, Gaz atmosphérique, Surface terrestre 4 couches dans l'atmosphère :

• Troposphère : 1ere couche de l'atmosphère est le siège de la plupart des phénomènes ùétéorologiques. Elle renferme 3/4 de la masse d'air avec la quasi-totalité de l'eau atmosphérique et tous les corps solide. L'épaisseur de la troposphère dépend de la température et donc de la latitude (épaisseur pôle < épaisseur équateur) ainsi que la température de la troposphère varie

en fonction de la lalitude.

Cette couche peut être divisé en 2 sous-couches :

- Couche géographique : Épaisseur ~2000m : couche de base de frottement, la couche la plus sale et polluée de l'atmosphère, elle est influencée par le relief => turbulence de l'air. Couche avec une différence de T° et un gradient augmentant et dépendant du lieu géographique.
 - * convection forcées
 - * convection thermique
 - * Inversion thermique
- Couche libre : $\sim 3000 \text{m}$ -> la tropopause; vents : rapides et réguliers; gradient thermique; $0.6 ^{\circ}\text{C}/100 \text{m}$; qualité de l'air relativement bonne / couche géographique
- Stratosphère
- Mésophère
- Thermosphère

Gradient thermique moyen : 0.6°C / 100m (0.4°C (humide) < grd < 1°C (sèche))

Humidité:

Quantité de vapeur d'eau contenu dans l'atmosphère

Pression, Température

Principale apport d'eau dans l'atmosphère : **évaporation** de l'eau das océan, des mers, des lacs, des cours d'eau . . .

Deuxième apport : évapotranspiration de la végétation.

L'évapotranspiration dépend de la T° et de la radiation solaire directe et de la vitesse du vent.

C'est plus important en été car la température est plus élevée.

Il existe deux types d'humidité :

• Humidité absolue

masse de vapeur d'eau contenu dans une unité de volume d'air (g/m3), dépend de la température de l'air. Au dessus d'un seuil, il va y aavoir condensation : tension maximale ou seuil de saturation (SS) de l'air

• Humidité relative

rapport entre la quantité de vapeur d'eau mesurée (f) et la quantité (F) qui permettrait à la saturation de l'air (dans les mêmes conditions thermiques et barométriques) ce rapport est multiplié par 100 pour obtenir un pourcentage.

```
HR = f/F * 100 = HA / SS * 100 (HA : humidité air)
```

Humidité relative <=> l'état de rapprochement ou de l'éloignement de l'état de saturation d'air.

Si 0 < HR < 50 = > air très sec

Si 60 < HR < 70 = > humidité moyenne

Si 80 < HR < 00 = > forte humidité

Les variations de HR en fonction de T°

Deux types de temps différents avec la même quantité de vapeur d'eau.

Pression

Altitude, Température

La pression atmosphérique <=> la force qu'exerce l'air sur un objet.

Plus on va en altitude, plus la pression diminue.

Au niveau de la surface, la pression est liée par deux paramètres : la température au sol et le mouvement de l'air.

```
Si le sol est froid : l'air descend car plus lourd => haute pression ( anticyclone )
Si le sol est chaud : l'air monte car plus léger => basse pression ( dépression )
```

Le mouvement de l'air est une deuxième condition pour déterminer les masses d'air.

Un mouvement subsident -> favorise de HP Un mouvement descendant -> favorise de BP

Tempête - cyclone : 960 hPa et 980 hPa

Pluie forte: 990 hPa

En altitude : la température est le seul élément déterminant de la pression moyenne de l'air.

Si air froid en altitude -> subsidence de l'air vers le sol. Si air chaude en altitude -> masse d'air chaud en altitude.

Deux façons de mesurer la pression en altitude.

- Mesure à un point fixe
- Mesure de altitudes d'une même pression, dans ce cas, on mseure l'altitude en mètre géopotentiel.

II Atmosphère et energie radiative

La température moyenne de notre planète est de 15°C. Sur 100 unités de soleil, seules 51 arrivent sur la terre.

L'énergie de notre planète \rightarrow rayonnement dans l'infrarouge thermique

Température de l'atm <=> rayonnement solaire et surtout terrestre.

Cetté énergie radiative est inégalement répartie à la surface.

les facteurs zonaux

Les courants marins permettent de "rafraichir" les températures au niveau des équateurs. Pour modifier la température, il y a des variations en fonction :

- l'épaisseur de l'atm
- l'angle des rayons solaires

L'équateur est l'endroit où il y a le plus de précipitations car le soleil est au zénith 2 fois ce qui entraine le réchauffement, la condensation, précipitation.

Dans les basses latitudes, le soleil arrive à 90° au dessus du sol, il y a donc bcp de précipitations.

Dans les hautes latitudes, il y a moins de soleil => moins de précipitations

les facteurs locaux

Albédo dépend:

- Nature de la surface
- Angle des rayons incidents

L'alébdo est la réflexion d'une surface vers l'espace. La neige a le plus grand albédo.

Il y a aussi **l'état hygrométrique** des masses d'airs. On a donc des précipitations sur le versant tourné vers le vent, tandis qu'il y a du soleil sur l'autre versant. Un obstacle permet donc d'avoir des zones climatiques différentes.

L'influence de l'océan entraine certaines brises (brises de terre (la nuit), brise de mer (le jour))

Selon la nature et **l'occupation du sol**, une même énergie n'entraîenera pas la même T° . Les zones avec des T° différentes :

- Au dessus des zones chaudes : mouvements ascendants
- Au dessus des zones froides : mouvements descendants

Il y a donc un transfert des zones de pollution des zones chaudes vers les zones froides.

Les expositions des versants.

L'évolution journalière de la température

Dans un termps stable et ensoleillé : T° max dans l'aprem.

Si le ciel dégagé la nuit, le rayonnement terrestre est important \to refroidissmeent du sol. La T° la plus froide (minimale au levée du soleil)

Si le ciel couvert pendant la nuit \to déperdition par rayonnement moins importants.

bilan radiatif selon les latitudes

ZIT = bilan radiatif éxcédentaire \rightarrow Masse d'air chaud Il y a un équilibre radiatif \rightarrow transfert méridiens :

- courants marins
- circulation atmosphérique des masses d'air

III Circulation atmosphérique générale des masses d'air

1 . Masses d'air et les forces conditionnant leurs déplacements

Masse d'air : Portion de l'air troposphérique dont les caractéristiques thermiques et hygrométriques dont relativement homogène au dessus d'un lieu géographique

Dimension horizontale : $\sim 1000 \mathrm{km}$ et extension verticale de ques centaines de mètres à quelques kilomètres.

Deux conditions pour la formation de masse d'air :

- zone géographique : source doit présenter une certaine homogénéité sur une étendue suffisament vaste :
 - régions désertiques
 - océans

- régions couvertes de neige ou de glace

- ..

• Temps de séjour doit être sufissament important pour avoir les mêmes caractéristiques de la zone source d'une manière homogène.

On peut distinguer 6 grands types de masses d'air en fonction de T° et humidité .

- Tropical Maritime : latitudes subtropicales : T° élevée, H élevée, stabilité élevée
- Continentale tropicale : T° élevée, H bas, stabilité élevé \rightarrow instabilité => océan (air saharien)
- Maritime Arctique ou Contientale Arctique : T° bas, H bas
- Maritime Polaire : latitude 60-70, T° bas, H bas, stabilité élevée au lieu de formation \to instable pendant son déplacement méridien => perturbations sur continent + chaud
- Contiental Polaire : latitude 60-70, T° bas, H bas : temps stable dans les latitudes tempérées

Dans les zones montagneuses, il n'y a aucunes masses d'air en formation car il faut que le lieu ait des caractéristiques homogènes.

Les masses d'air ne sont pas fixes au dessus de leur lieu de formation, mais se déplacent :

- masses d'air froid descendant vers les basses latitudes
- masses d'air chaud remontent vers les hautes latitudes

Ces déplacements liés à des différences thermiques et barométriques sont très complexes et plusieurs forces conditionnent le déplacement des masses d'air.

Les trois principales forces agissent sur le déplacement des masses d'air :

- la force de gradient de pression : elle est liée à la **différence de pression** entre les points de la surface de la terre, entre régions de hautes pressions et d'autres de basses pressions.
 - Il y a un déplacement de masses d'air : le vent se déplace entre les anticyclones vers les dépressions, il faut rétablir **l'équilibre barométrique**. Si le globe terrester était immobile, le vent dépendrait uniquement du champ de pression et sa direction serait perpendiculaire aux isobares. Dans ce cas, la vitesse du déplacement serait proportionnelle au gradient baromètrique ; + le gradient est important, + la vitesse serait élevée.
- la force de coriolis : force qui agit sur tout corps (le vent) en mouvement dans un système tournant (la terre) indépendament. La terre entraine donc la déviation des masses d'air par :
 - sa rotation diurne d'W en E
 - sa forme

Vitesse linéaire d'un point pour une rotation diurne n'est pas constante et dépend de la latitude de ce point. Cette rotation de la terre et cette différence de vitesse de rotation va modifier la trajectoire des vents en les déviant vers la droite ou vers la gauche. Les alizé sont des vents de direction NE-SO ou SE-NO.

• la force de frottement : la rugosité du sol joue un rôle important sur le déplacement de l'air ; 1er km de la troposphère. Elle est bcp plus importante sur la terre que sur la mer : permet de ralentir ou d'augmenter la vitesse du vent.

Le déplacmeent des masses d'air est conditionné par ces trois principales forces : gradient de pression, force de coriolis et de frottement.

2 Circulation atmosphérique générale des masses d'air

La circulation théorique se fait des hautes pression (au niveau du sol) des pôles vers l'équateur où l'air remonte et retourne vers les pôles.

Les échanges radiatifs et barométriques :

- proches en proche en passanr par 3 cellules :
- cellule de Hadley
- cellule de Ferrel
- cellule polaire

```
Convergence - ascendance : transfert de MA chaude : Basses \rightarrow Hautes latitudes et sol \rightarrow tropopause Divergence - subsidence - : advection MA froide : Hautes \rightarrow basses latitudes et hautes couches de l'atm \rightarrow sol
```

A Circulation atmosphérique dans la zone inter-tropicale (ZIT)

a) Zone de hautes pressions subtropicales

Zone avec A subtropicaux : 20-35eme parallèle => grande stabilité de l'air

 $\mathbf{5}$ régions \rightarrow A subtropicaux bien marqués :

- Hémisphère Nord :
- A des Açores
- A de Californie
- Hémisphère Sud :
- A de l'Île de Pâques
- A des Mascareignes
- A de Sainte-Hélène

Il y a donc des déserts à ces endroits-là.

b) Zone des vents d'alizés

Vent E (20 km/h) = 31% surface terrestre

Ces vents donnent un ciel clair sans nuages sauf au Brésil, Antilles, Madagascar (végétation très importante)

c) Zone des basses pressions équatoriales

Basses pression équatoriales :

- convergence intertropicale : zne de convergence intertropicale (ZCIT) : $\sim 500 {\rm km} \rightarrow {\rm dépressions~thermiques} + {\rm dépression~dynamiques} => {\rm précipitations~abondantes~(océans)}$
- fronts intertropicaux
- équateur météorologique se déplace en fonction de ses masses d'air (deux anticyclones empêchent cette ligne de descendre totalement dans l'hémisphère Sud)

B Circulation atmosphérique

a) Circulation en altitude

Circulation à dominance W-E + organisé en altitude

Vents rapide ou courant entre Jet-Stream

caractéristiques du courant

Altitude: 8-12 km

Vitesse entre 100-400 km/h

Ce courant a un rôle majeur dans les échanges radiatifs et dans la formation des perturbations des moyennes latitudes.

Circulation on dulatoire (2000-5000km) \rightarrow échange T° :

- crètres <=> augmentation air chaud tropical
- vallées <=> baisse air froid polaire

=> perturbations

b) Circulation au sol

Circulation plus complexe => grande influence géographique : centres d'actions thermiques et dynamiques

Perturbation dans lesm oyennes et hautes latitudes

Zone d'instabilité liées à la rencontre des masses d'air polaire et tropical.

Trois fronts:

- Front chaud
- Front froid
- Front occlus (occlusion)

Ces perturbations : échange thermique entre les latitudes et les altitudes => réduction du contraste thermique entre ces régions

perturbation: 5 secteurs:

- Secteur de froid antérieur : Masse d'air homogène stable (cirrus -> cirro-stratus)
- Front chaud : nuages de plus en plus bas → augmentation T° (Alto-stratus
 : début de pluies -> nimbo-stratus : nauges épais qui donnent des précipitations fortes et durables)
- Secteur chaud : Masse d'air cgaud, pression stable, basse (strato-cumulus -> Alto-cumulus)
- Secteur froid : eonne d'instabilité en période perturbée vent N-W, T° baisse, pression en hausse (cumulo-nimbus : précipitations très fortes, averses ou neige)
- Secteur froid postérieur : temps instable avec éclaircies et averses; temps frais avec des vents N ou N-W, pression en hausse, stabilité de l'air ou nouvelle pertrubation (acalmie)

IV Grandes zones climatiques

1 Climat(s) de hautes latitudes : climat polaire

Limite spatiale difficile

T° du mois plus chaud < 10° (classification de Koppen)

au delà du 65eme parallèle (Hémisphère Nord) et au delà du 50eme (Hémisphère Sud)

SAison froide:

• Hémisphère Nord : T° de -3°C à -30°C en plaine et jusqu'à -50°C dans les régions les plus contientales => vents violents chargés de neige (blizzard

ou purga)

• hémisphère Sud : entre -30 et -72°C; record : -90°C

Saison chaude très courte : entre 2-3 mois (pendant le rayonnement solaire contienu du 15 mai au 29 jullet)

 T° varie de 0-10°C en océan et < 0°C dans les régions contientales.

Précipitations de moins de 300mm (Contiental) plus de 1000mm (proche d'un courant marin chaud)

Et donc un taux d'humidité très faible : 10 000 fois moins important que dans les régions équatoriales.

2 Climat(s) de moyennes latitudes

caractéristiques générales

Entre le 40eme parallèle et le 65eme parallèle

Saison thermique très contrastées

Grande variations des paramètres météorologique :

- Effets de façades océaniques
- Éloignement ou rapprochement des océans

5 grands ensembles:

- climat tempéré des façades occidentales : nb d'heures d'ensoleillement de 8h à 19h; T° relativmeent douces => nb de jours de gel très réduit; précipitations très abondantes (1000 à 6000mm/an)
- climat tempéré des façades orientales
- climat méditérannéen : climat de transition entre le tempéré et le tropical; Été chaud et sec (Anticyclone) et Hiver doux et humide (flux W); régime thermique très contrasté : Hiver (~ 10°C, quelques fois < 0°C => descente de froid polaire), Été (~ 25°C et maxima 40°C); précipitations : 500-2000 mm; nb de jours de pluie < 100 jours, ensoleillement très importante
- climat continentale : régions éloignées de l'influence maritime + versants sous le vent
- climat hyper-continental

Climat de la France

Climat de la France : tempéré des façades occiendentales :

Prédominance des vents d'W : douceur en hiver et fraîcheur en été présence de plusieurs régions climatiques :

- continentalité
- latitude
- disposition des reliefs
- l'affrontement des 3 grandes masses d'air :
 - polaire maritime frais et humide
 - contientale froid et sec
 - tropical

Cinq classes de climat en France :

- Climat océanique
- Climat océanique de transition
- Climat de montagne
- Climat méditérannéen
- Climat continental

Les précipitations se font sur les massifs montagneux

Climat chinois:

Les versants sont exposés aux flux h
mudies E et S avec 75% de précipitation (printemps-été)

T° très contrastées: très froides en hiver (flux N, Anticyclone Sibérie) et très chaude en été (flux de S ou E)

Caractéristiques pluvio-thermique de quelques stations d'Amérique du ${\bf N}$

T° négative en hiver mais plus chaude qu'en France en Été; précipitations en toutes saisons.

Climat hyper contiental de l'Asie Central

Trois grands déserts : entre le 40eme parallèle et le 50eme parallèle.

Peu de précipitations (200mm \to 30mm à certains endroits) avec un contraste thermique très important.

Désert de Gobi, de Takla-Makan, de Touran : T° de -10 °C à 22°C (normal) avec des maxima de -40°C à 47°C en été.

Causes:

- Aérologie : hiver : anticyclone sibérien, été : flux humide => Antlantique Nord et de la mer de Norvège ou du Nord
- Topographie : Situation d'abri / chaînes montagneuses environnantes
- Continentalité : éloignement de ses régions des masses maritimes (désert de Takla Makan : 8000km des masses océaniques)

3 Climat des basses latitudes (ZIT)

3 ensembles climatiques :

- Climat aride : présence d'Anticyclone dynamique; présence d'Anticyclone thermiques au dessus des courants marins froids; T° extrèmes (-10°C à +50°C)
- Climat tropical humide (sub-humide et humide) : entre le 15eme parallèle au 2eme parallèle, T° > 18°C; saison caractérisé par une saison sèche/humide (plus on s'apporche de l'équateur, plus la durée de la saison humide va être importante); précipitation pendant la période chaude : CIT => liées à lignes de grains (système convectif caractérisé par des cumulonimbus => précipitation très intense sur une grande surface)
- Climat équatorial : limite spatiale très difficile : + du 20eme parallèle; $T^{\circ} \sim = 26^{\circ} \text{C}$ toute l'année; saison sèche de 3 mois maximum, Humidité relative moyenne : > 75%, nb d'heures d'ensoleillement assez faible (ciel très chargé)