Description physico-numérique du modèle LMDZ

I. LMDZ : modèle de circulation générale atmosphérique

1. Introduction

2. Le cœur dynamique

3. Découpage/raccordement, modularité

4. Modes d'utilisation

Frédéric Hourdin

II. Les paramétrisations physiques de LMDZ

1. Présentation générale

2. Structure du code

3. Tour d'horizon des paramétrisations

III. Nouvelle physique

1. couplage entre paramétrisations

2. Du 1D au 3D : quelques résultats

Jean-Yves Grandpeix

Catherine Rio

1. Introduction

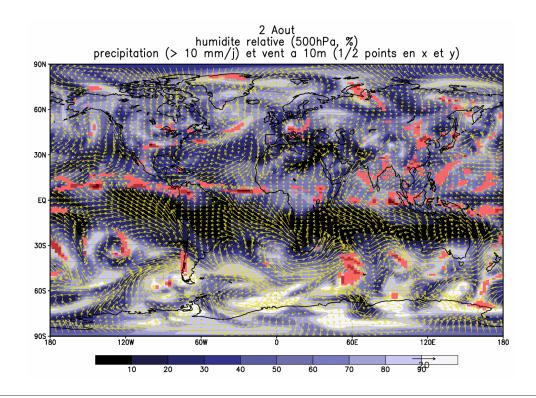
Le monde des modèles numériques

apparences
théories (physique, chimie, biologie, économie)
mathématique
numérique
informatique

Les mathématiques constituent un langage commun.

La modélisation concerne l'ensemble de ces couches.

Il faut toujours essayer de mettre en évidence les liens avec les couches supérieures. Il faut en même temps être capable de bien séparer ces différentes couches (savoir dans laquelle on se trouve).



1. Introduction

Les couches de LMDZ :

Les apparences :

→ Météorologie, climat, composition atmosphérique

Les théories :

- → Mécanique des fluides
- → Intéractions rayonnement/matière
- → Changements de phase
- → Chimie

Mathématiques

- → Navier-Stokes (Equations primitives)
- → Lois thermodynamiques
- → Transfert radiatif

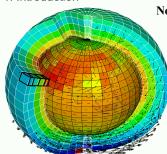
Numérique

- → Discrétisation en points de grille
- → Différences finies et volumes finis
- → Importance de la garantie d'un certain nombre de lois de conservation.

Informatique

- → Fortran / Linux
- → Calcul haute performance
- → Modularité
- → Souplesse / Multi-configuration

1. Introduction



Novau dynamique : équations de bases discrétisées sur la sphère

- Conservation de la masse
- $D\rho/Dt + \rho \operatorname{div} U = 0$
- Conservation de la température potentielle $D\theta/Dt = Q/Cp (p_0/p)^k$
- Conservation de la quantité de mouvement $D\underline{U}/Dt + (1/\rho) \operatorname{grad} p g + 2 \Omega \wedge \underline{U} = \underline{F}$
- Conservation des composants secondaires Dq/Dt = Sq

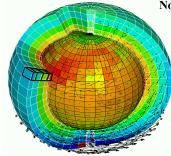
Equations primitives de la météorologie

- → Approximation de couche mince
- → Approximation hydrostatique (valable jusqu'à 10-20 km)

Passage au monde numérique :

- → volumes finies et différences finies
- → résolution explicite jusqu'à 30-300 km suivant les modèles
- → conservation numérique de certaines quantités (masse, eau, enstrophie ...). Rm : les bilans d'eau sont fermés par construction

1. Introduction



Noyau dynamique : équations de bases discrétisées sur la sphère

Conservation de la masse

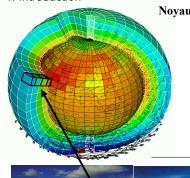
$$D\rho/Dt + \rho \operatorname{div}\underline{U} = 0$$

- Conservation de la température potentielle $D\theta/Dt = \frac{Q}{C} \frac{(p_0/p)^K}{(p_0/p)^K}$
- Conservation de la quantité de mouvement $D\underline{U}/Dt + (1/\rho) \operatorname{grad} p g + 2 \Omega \wedge \underline{U} = \underline{F}$
- Conservation des composants secondaires
 Dq/Dt = Sq

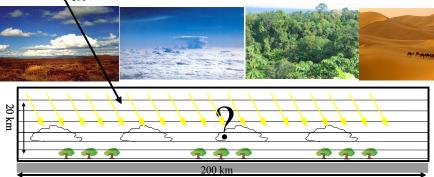
Objet des paramétrisations : rendre compte de l'effet des processus non résolus par ces équations

- → Termes « sources » additionnels dans les équations.
- Q: Chauffage par échanges radiatifs, conduction (négligée), condensation, sublimation, mouvements sous maille (nuages, turbulence, convection)
- F: Viscosité moléculaire (négligée), mouvements sous-maille (nuages, turbulence, convection)
- Sq: condensation/sublimation (q= vapeur d'eau ou eau condensée), réactions chimiques, photo-dissociation (ozone, espèces chimiques), microphysiques et lessivage (aérosols de pollution, poussières, ...), mouvements sous maille (nuages, turbulence, convection)

1. Introduction



- Noyau dynamique : équations de bases discrétisées sur la sphère
 - Conservation de la masse
 - $D\rho/Dt + \rho \operatorname{div}\underline{U} = 0$
 - Conservation de la température potentielle $D\theta/Dt = Q/Cp (p_0/p)^k$
 - Conservation de la quantité de mouvement $D\underline{U}/Dt + (1/\rho) \operatorname{grad} p g + 2 \Omega \wedge \underline{U} = \underline{F}$
 - Conservation des composants secondaires
 Dq/Dt = Sq



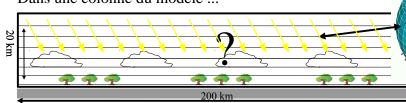
1. Introduction

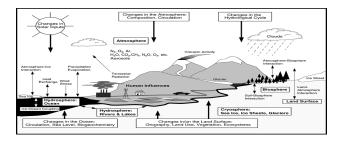


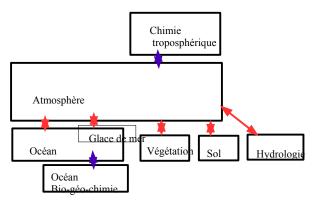
Paramétrisations: principes

- $^{\circ}$ Calcul de l'effet collectif des processus non résolus sur les variables d'état explicites (\underline{U} , θ , q) du modèle global
- ${}^{\bullet}$ description physique approchée du comportement collectif des processus
- qui fait intervenir des **variables internes aux paramétrisations** (caractéristiques des nuages, écart-type de la distribution sous-maille d'une variable, ...)
- dérivation d'**équations** reliant ce \underline{U} , θ , q à l'instant $t \rightarrow \mathbf{var}$
 - dérivation d'équations reliant ces variables internes aux variables d'état
 <u>U</u>, θ, q à l'instant t → variables internes → <u>F</u>, <u>Q</u>, Sq → <u>U</u>, θ, q à t+δt
 - $\begin{tabular}{ll} \bullet \begin{tabular}{ll} hopothèses d'homogénéït\'e (statistique) horizontale des processus représentés (comme dans l'hypothèse plan parallèle du transfert radiatif) \\ \end{tabular}$
 - → Equations uni-dimensionnelles en z (échanges verticaux)
 → Colonnes atmosphériques indépendantes





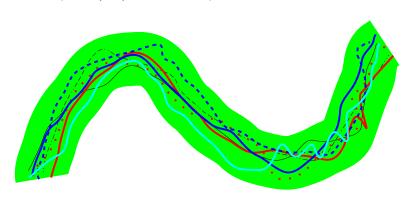


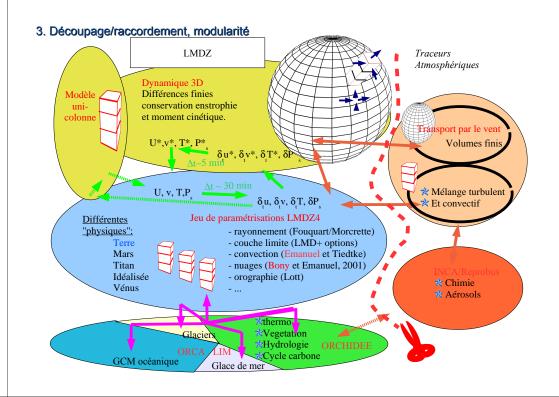


4. Des modes d'utilisation

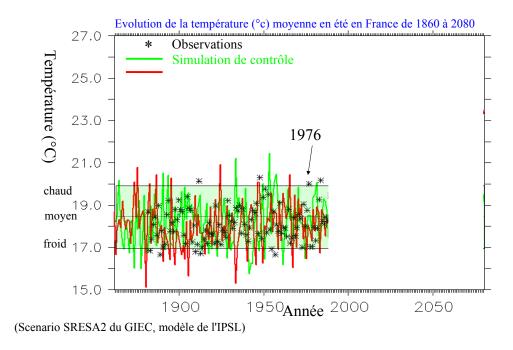
Modélisation du climat / prévision du temps

- → Modèles : identiques.
- → **Durée** : plusieurs décennies ou siècles / 15 jours (prévision saisonnière entre les deux)
- → Etat initial : quelconque (existance d'un atracteur : le climat) / "analyse" produite à partir d'un processus d'assimilation (variationelle) des données dans les modèles
- → **Prévision** : statistique (ex : la variabilité inter-annuelle de la pluie d'hivernage) /déterministe (le temps qu'il fait demain).

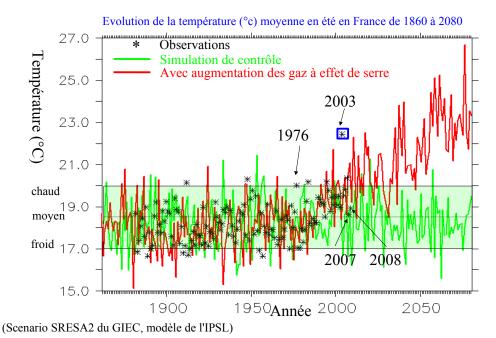




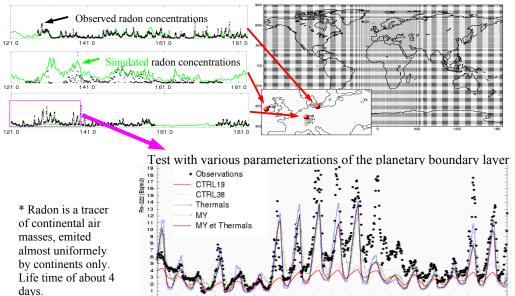
4. Des modes d'utilisation



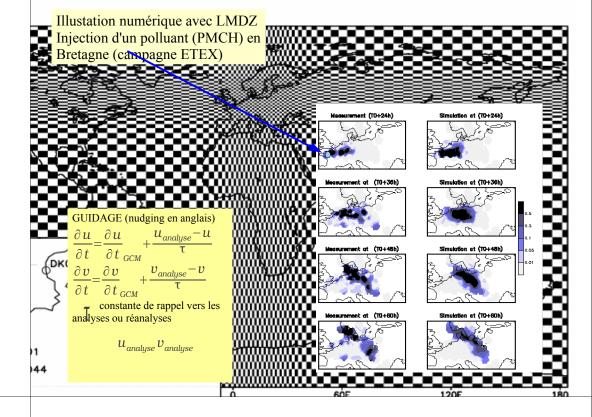
4. Des modes d'utilisation



Simulation of the surface concentration of radon* with LMDZ, nudged by ECMWF winds, with a refined grid over Europe (40x40 km2)



(may)



```
CALL pression ( ip1jmp1, ap, bp, ps, p )
CALL exner_hyb( ip1jmp1, ps, p,alpha,beta, pks, pk, pkf)
 call guide_main(itau,ucov,vcov,teta,q,masse,ps)
CALL SCOPY( ijmllm ,vcov , 1, vcovm1 , 1 )
CALL SCOPY( ijp1llm,ucov , 1, ucovm1 , 1)
CALL SCOPY(ijp1llm,teta, 1, tetam1, 1)
CALL SCOPY(ijp1llm,masse, 1, massem1, 1)
CALL SCOPY(ip1jmp1, ps , 1, psm1 , 1)
CALL SCOPY (ijp1llm, masse, 1, finvmaold,
CALL filtreg (finvmaold, jjp1, llm, -2,2, .TRUE., 1)
CALL geopot (ip1jmp1, teta, pk, pks, phis, phi)
CALL caldyn
CALL caladvtrac(q,pbaru,pbarv,
CALL integrd ( 2,vcovm1,ucovm1,tetam1,psm1,massem1 ,
CALL calfis( lafin , jD_cur, jH_cur,
CALL top bound( vcov,ucov,teta,masse,dufi,dvfi,dtetafi)
CALL addfi( dtphys, leapf, forward ,
CALL addfi( dtvr, leapf, forward ,
CALL dissip(vcov,ucov,teta,p,dvdis,dudis,dtetadis)
CALL dynredem1("restart.nc",0.0)
CALL bilan_dyn(2,dtvr*iperiod,dtvr*day_step*periodav,
```