### 3. 今後の問題点

前節で述べた過去3回のシンポジウムの概観は、一応 ふたつの筋道を指向しているように見える。そのひとつ は"実測される超長波は強制波か自由波か"という問い に代表される如く,いわば超長波それ自体の力学的理解 を深める方向であり、もうひとつは超長波の作用を通し て大循環的な場の変動を見てゆこうとするものである. これらの立場はふたつながら、数学の言葉でいえば、も はや線型の範囲を越え本質的に非線型の問題である。こ の非線型の困難さを克服するひとつの有力な手段として 大気大循環の数値実験が考えられる、すなわち、再三論 じてきた定常・非定常超長波の成因や維持機構を理解す るためにモデル大気を構成し、大規模な地形や熱冷源を 入れた場合入れない場合それぞれに関し出現する超長波 の諸特性を相互に比較する所謂 control experiment を 行ってみれば、従来の線型理論とはかなり異なった角度 からの情報が与えられるにちがいない.同時に,その実 験結果は種々の超長波・長波の平均帯状流への feed back

mechanism についても新しい情報を提供するであろう. このことは現象論の側からいえば index cycle や blocking の問題と密接な関係を持ち,従って予報の問題への アプローチも可能となろう.今回のシンポジウムの話題 として,特に菊池氏と西本氏をわずらわせ,それぞれ数 値実験と予報現業の立場からの解説を依頼したのはまさ にこのような事情をふまえてのことである.

一方,実際の大気の観測結果は如何なる場合において も研究の宝庫であることに変わりはない.このシンポジ ウムの話題としてまだ登場してはいないが,気象ロケッ ト領域(上部成層圏から中間圏)における超長波の問題, 最近脚光をあびてきた赤道波動の問題等,予報に直接関 係ないとはいえ"回転熱流体中の大規模波動"という大 きなワク組みの中でとらえたときにはぜひ欠かせない重 要な問題が将来に多々残されている.未知の新しい問題 の探究はその自ずからの結果として常にわれわれの身近 な問題へと還元されてくることも決して忘れてはならな いであろう.

# 大循環数値実験の中の超長波の振舞い\*

菊 池 幸 雄\*\*

### 1. まえがき

過去3回にわたるシンポジウムの集約が廣田によって なされたが、そこで指摘された問題点のいくつかに関連 して、大気大循環の数値実験から得られた超長波の振舞 いについて述べよう.これまでに発表された大循環数値 実験では特に超長波の問題に焦点をあてて結果を解析し たものは見あたらないので、ここではおもに筆者の行な った数値実験をもとにして話をすすめることにする.成 層圏の問題に関しては Manabe と Hunt の結果を借用 するであろう.

#### 2. standing wave $\geq$ transient wave

毎日の天気図を長期間(30日ないしそれ以上)平均し たとき残っている擾乱を standing wave, 消えてしまっ た擾乱を transient wave という.

第1図には実際の大気中の standing wave と tran-

\* Behavior of Ultra-long Waves produced by Numerical Experiments of General Circulations

\*\* Y. Kikuchi 気研予報 —1970年2月13日受理—



第1図 運動エネルギーの波数分布 (KES と KET は夫々 standing wave と transient wave の運動エネルギー)

23

sient wave の運動エネルギーの波数分布が示され ている. 図から明らかなように, 波数が大きい所では tran-

sient wave が圧倒的に大きいのに 対 して, 超長波領域 では standing wave と transient wave がほぼ同じ比重

# ENERGY DIAGRAMS FOR SPECIFIED EDDIES (UNIT: 1010KJ SEC-1)





第2図 モデル ML の波数2と5の擾乱に関するエネルギー収支図(指標 ES, ET, Z は 夫々 standing wave, transient wave, zonal flow を, (MT)は山の効果によるエ ネルギー交換を意味する.)

\*天気/ 17. 3.

を占めているのが一つの特徴である.第1図にはさらに 二つの数値実験,即ち山と海陸分布の効果の入ったモデ ル(モデル ML) とそれらの効果が入っていないモデル (モデル BC) による数値実験の結果が示されている. モデル ML では実際の大気に見られるほどではないが, 超長波領域に比較的大きい standing wave が存在して いる.しかしモデル BC では standing wave は現われ ない.これらの結果より standing wave は山や 海陸分 布の効果によって作られたもの,すなわち強制波である ことがわかる.

第2図はモデル ML の波数2と5の standing wave と transient wave について, その有効位置エネルギー と運動エネルギーがいかに維持されているかを示してい る. 波数2と5はそれぞれ超長波と長波の特徴を見るた めに選ばれた. 超長波も長波も standing wave, transient wave ともに一般場からその有効位置エネルギーを供給 されている. ただし超長波の standing wave の場合, 海陸分布に起因する冷熱源もまたその有効位置エネルギ ーの生成に重要な役割を果している.

standing wave の運動エネルギーは超長波も長波も有 効位置エネルギーから運動エネルギーへの転換と,山の 効果による一般流から 擾乱への 運動エネルギー の 転換 (一般流が山につきあたって擾乱を作る効果)によって 維持されている.この standing wave は non-linear interaction を通して他の擾乱 (異なった波数の standing wave 及び transient wave) へ,また角運動量輸送過程 を通して一般流へその運動エネルギーを興えている.す べての波数について 合計 すると,運動エネルギー は standing wave から transient wave へと流れている. すなわち, standing wave は transient wave によって 養われているのではなく,有効位置エネルギーからの転 換と山による擾乱生成の効果によってその運動を維持し ているのである.

一方 transient wave の運動エネルギー源は 長波では

## ENERGY DIAGRAMS FOR SPECIFIED EDDIES (UNIT: 1010 KJ SEC-1)





第3図 モデル BC の波数2と5の擾乱に関するエネルギー収支図

傾圧不安定による有効位置エネルギーから運動エネルギ ーへの転換であるが,超長波では傾圧不安定によるエネ ルギー転換の外に, non-linear interaction による他の擾 乱からの運動エネルギーの供給もまた大きなエネルギー 源である.

実際の大気では傾圧不安定による有効位置エネルギー から運動エネルギーへの転換と,擾乱から一般流への運 動エネルギーの転換の波数分布が超長波領域で大きな値 を示しているが,この図から明らかなようにそれらは standing wave の存在によるものであることがわかる.

第3図はモデル BC のエネルギー収支図である. こ のモデルでは山や海陸分布の効果が入っていないから, 擾乱は自由波と考えられる. 前述のように, この場合は standing wave が存在しないから図の中で対応するエネ ルギー成分は省略されている. この図と前の図の比較よ り, モデル ML の transient wave の有効位置エネルギ ーおよび運動エネルギーの維持の機構は定性的には自由 波のそれと全く同じであることがわかる.

standing wave に対して山と海陸分布がそれぞれどの ような影響を与えているかということも興味のある問題 である. 筆者の行なった山だけの効果が入ったモデルお よび海陸分布だけの効果が入ったモデルによる数値実験 の比較によれば、冬季間の standing wave に対しては山 の効果が支配的であるという結果が得られたが、今後さ らに詳細な研究によってこの辺の事情も明らかになるで あろう.

3. 短周期及び長周期の transient wave

近年, Deland, Eliasen と Machenhauer 等は 実際の 大気中の擾乱を球面調和関数の成分に分け, さらに周期 の短い運動を取り出して, それらが Rossby 波の速度で 移動することを示した. モデル ML と BC の transient wave を彼等と同じように球面調和関数 の 成分 に 分解 し, 10日以上とそれ以下の周期の運動に分けて, それぞ れの位相速度と振幅を成分ごとに示したのが第4図と第 5 図である. 両図の中の値は1日2回の値を150日につ いて平均したものである. 第4 図には対応する Rossby-Haurwitz 波の位相速度がプロットされている. 短周 期の擾乱の位相速度と比較的よく一致していることがわ かるであろう. すなわちこの短周期の擾乱は Rossby 波 と考えてもよさそうである. 一方長周期の擾乱は各成分 とも位相速度は非常に小さい.

第5図の振幅の分布図を見ると,短周期の擾乱は傾圧







第5図 短周期と長周期の擾乱の球面調和数関成分の振巾

不安定性の最も強い波数5ないし6附近で最大の振幅を 有し,長周期の擾乱は超長波領域で卓越するが,長波領 域に入ると急激に小さくなっている.

モデル ML と BC を比較すると,短周期の擾乱はモ デル BC の方が卓越しているにもかかわらず,長周期の 擾乱は山と海陸分布の効果の入っているモデル ML で 大きい.

強制波といえども一般流の変動に応じて変動する部分 があってもよいはずで,モデル ML の長周期の擾乱が モデル BC のそれより大きな振幅を持っているのは,こ の種の擾乱を含んでいるためかもしれない.また,廣田 と新田は線型理論から transient な超長波に Rossby 波 と停滞性の傾圧波があることを示したが,その後者のも のがこの長周期の超長波の中に含まれていることも可能 である.いずれにしろ現在のところその性質は不明であ る.しかし, Blocking 現象等はその特徴から見て,こ の長周期の超長波と standing wave の合作と考えられ るから,今後長周期超長波の性質とその力学を解明する ことは重要な問題の一つであろう.

#### 4. 大循環における超長波の役割

擾乱による角運動量や熱の輸送はその過程を通して一 般流や一般温度場の変動に寄与している.しかも超長波 による輸送は全体のかなりの部分を占めているから,大 循環の維持,変動に対し超長波の果している役割は大き い.ここでは一例として,Blocking 現象に 関連 して一 般流の二重ジェット構造が卓越した期間と他の期間を比 較しながら,一般流の維持機構と超長波の役割を見てみ よう.もちろんこれは山と海陸分布の効果が入ったモデ ルによる数値実験の結果を解析したものである.

第6図には二重ジェット流卓越期間と他の期間につい て、擾乱による熱輸送量の収束量の緯度分布が波数別に 示されている.特徴的なことは二重ジェット流卓越期間 は波数2の超長波による高緯度への熱の輸送が非常に大 きいことである.この熱輸送による加熱をバランスする べく極附近にはこの期間中上昇気流が存在し,平均子午 面循環は,二重ジェット流が卓越していない期間中は3 細胞構造であるのに反し,二重ジェット流卓越期間中は 4細胞構造を示している.このため高緯度上層大気の角 運動量は,そこに存在する間接循環によって見かけ上, 下層へ運ばれ,その不足を補うべく上層大気中では擾乱 が角運動量を高緯度へ輸送している.二重ジェット流が 卓越していない期間中は角運動量が擾乱によって高緯度 から中緯度へ運ばれているのに比べると著しい相違であ る.二重ジェット流の北の枝流の維持,変動はこの高緯

115

1970年3月



RATE OF ZOLAL MEAN TEMPERATURE CHANGE DUE TO LARGE-SCALE EDDIES

第6図 各波数の擾乱による熱輪送量の収束量の緯度分布 (71-100日は二重ジェット流卓越期間)

度への角運動量輸送に支配されているのであるが,波数 2の超長波はこの角運動量輸送においてもまた重要な役 割を果している.以上のような二重ジェット流卓越期間 中の波数2の超長波の特徴的な振舞いはその波の発達と

相まって起こったものであるが,その発達の原因も前節 でのべた長周期超長波の力学を解明することによって明 らかになるであろう.

5. 成層圏のエネルギー収支

<sup>\</sup>天気/ 17. 3.



第7図 成層圏のエネルギー収支図 (LEVEL 1-3 は中部成層圏, LEVEL 4-8 は下部成層圏)

周知のように成層圏では超長波が卓越している.した がって成層圏の擾乱がいかに維持されているかをみるこ とは、すなわち成層圏の超長波の維持機構を理解するこ とに外ならない. Manabe と Hunt (1968)の山や海陸 分布の効果の入っていない18層モデルによる数値実験の 結果から得られた成層圏のエネルギー収支が第7図に示 されている.

下部成層圏の主なエネルギー源は $\overline{w'\phi'}$ の効果による 対流圏からの運動エネルギーの流入である。有効位置エ ネルギーの供給は運動エネルギーからの転換によってな されている。各成分間のエネルギーの流れは対流圏のそ れとは反対で、Kz、Ke 間のエネルギー交換の向きを除 いては実測されるものとよく合っている。

中部成層圏では各成分間のエネルギーの流れは対流圏 のそれと全く同じである. すなわち中部成層圏に入ると 擾乱は運動エネルギーを再び有効位置エネルギーからの 転換によって獲得するようになる. しかし依然 と して  $\overline{\omega' \phi'}$ の効果による下層からの運動エネルギーの流入が 主要なエネルギー源であることには変わりがない.

第3回のシンポジウムですでに窪田によって紹介され たが、このモデルによる積分期間中のある時期に中部成 層圏に突然昇温時にみられるような pattern が現らわ れ、この擾乱の発達が  $\overline{\omega'\phi'}$  の効果による下層からの運 動エネルギーの流入によってひき起こされたものである ことが示されたのは興味がある.

このモデルでは山や海陸分布の効果が入っていないから standing wave は存在しない. これらの効果が入った場合についての情報が得られるのもそう遠くはないであろう.

### 平均図における超長波\*

#### 西本 清 吉\*\*

### 1. まえがき

超長波の実際的な面について話題の提供 を 依頼 された. これを機会に今までやってきた平均図に関する調査

\* Ultra-long Waves on Time Mean Chart

をまとめてみようと思う.

ここにその骨子をのべる.

2. 平均 図

一般にある時間平均図を作ると平均する期間に比べ, 短いサイクルの変動は消去される.

今 500mb の1週間ないし10日間位の平均図を作ると

1970年3月

117