# 台風の最大強度に対する内部コアの非軸対称成分の寄与

### 辻野 智紀

名古屋大学 地球水循環研究センター 博士課程(前期課程)2年

1. はじめに

|熱帯海洋上で発生する台風は,成熟期ではその渦の中心を軸とした回転対称(以下,軸対称| )な渦と考えることができる.このことから,成熟期における台風の最大強度に関する理論的研 究の多く(たとえば, MPI 理論)は、台風を軸対称な2次元の渦であると仮定して行われている. しかし,多くの観測や3次元モデルによるシミュレーションから,成熟期の台風では,顕著な 非軸対称成分が存在することが示され,それが台風の強度(風速)に影響を与えることが示され ている(例えば, Wang, 2002a,b). これらは, 軸対称を仮定したモデルでは表現することができ ない. 実際, Yang et al. (2007) は, 2 次元軸対称モデルと3 次元モデルを用いた数値実験を 行い,3次元モデルでは,非軸対称成分によって台風の強度が弱くなるという結果を得ている. したがって,台風の最大強度をより正確に予測するには,非軸対称成分による最大強度の変 化を考慮しなければならない.

そこで,本研究では3次元非静力学モデルを用いて,理想化された台風における非軸対称成 分が台風の最大強度に与える寄与を角運動量収支解析によって定量的に調べる.また, MPI理 |論によって予測される台風の最大強度との差をこれらをもとに比較する.

### 3. 結果·考察

図1はモデルで計算された台風の最大 風速の時間変化を表す.ここでは,最大風 速が準定常状態に達した以降を台風の成 熟期とし,この期間における非軸対称成分 を解析の対象とする.

図2は計算開始から183時間後の台風 中心付近における, 高度 2.5 km での鉛直 渦度について, 台風中心の接線方向にアノ マリーをとったものである. 接線方向に波数 2 の波型の非軸対称成分が見られる.ここで, 台風の中心は地表面気圧の最低値として 定義した.



## 2. 数値モデル・解析手法

### く数値モデル>

ここでは,名古屋大学地球水循環研究 センターで開発された3次元雲解像モデル (CReSS : Cloud Resolving Storm Simulator) を用いて実験を行った. モデルの基本設定は右の表に示し、 初期に与えた渦は以下の式である.

 $V(r,z) = \frac{z_0 - z}{z_0} \frac{40 \times (r/r_0)}{1 + (r/r_0)^3},$ 

--- (1) |(r, z) = 円筒座標系の動径, 鉛直座標. ∨=接線方向の速度(低気圧性回転が正).  $z_0 = 10 \text{ km}, r_0 = 120 \text{ km}.$ r=0はモデルの計算領域の中心に一致.

#### く解析手法>

台風の非軸対称成分が最大風速に与え

#### 表1:CReSS の基本設定

水平格子解像度	4 km x 4 km
計算領域	2000 km x 2000 km
鉛直層数	40 層
初期値	温度, 湿度場は熱帯北西太 平洋上での高層気象観測 データ*から, 初期渦は (1) 式。
水平境界条件	Open boundary
鉛直境界条件	Rigid lid (上層 17km 以上に スポンジ層を設置)
乱流過程	1.5 次の乱流エネルギーによるパラメタリゼーション
雲物理過程	氷相過程を含むバルク法
コリオリパラメータ	緯度 15°で固定
SST	303 K で水平一様
積分時間	200 時間

#### 図3は図2と同時刻での角運動量の 式 (2) における "FLXM" の動径―鉛直 分布(上)と"FLXE"の分布(下)である. <FLXM の分布>

最大風速半径(~40 km)付近の最 下層において,角運動量の増加がみら れる.また,同じ半径付近の領域中層 (3 km – 10 km)において,角運動量の 増加がみられる.

下層での角運動量の増加は, 台風の 中心に吹き込むインフローによって角 運動量が外側から輸送されることによ るものであり、中層での増加はアイウォ ールでの強い上昇流によって下層の 角運動量が上向きに輸送されている. <FLXE の分布>

最大風速半径付近の最下層におい て,非軸対称成分による角運動量の 減少がみられる.これは,軸対称成分 による角運動量の増加がみられる領 域に対応している.





CONTOUR INTERVAL = 6.000E - 01

図2:183 時間後における高度 2.5 km での鉛 直渦度の接線方向の変動成分.



\*ここでは,海洋開発研究機構の観測船「みらい」の MR10-03 航 る寄与を見積もるために, Wang (2002b) に 海において観測されたラジオゾンデデータを用いた. おける式:

 $(z \leq 10 \mathrm{km}).$ 



を用いて角運動量収支解析を行った. 各記号は以下の通りである.

(u, v, w):円筒座標系における動径方向,接線方向,鉛直方向の速度成分, ρ<sub>0</sub>(z):基本場の密度,f:コリオリパラメータ,t:時間,(r,z):円筒座標の動径,鉛直座標, Φ:変数Φの接線方向の平均(軸対称成分),Φ':接線平均からの変動(非軸対称成分).

ここで, "FLXM" は軸対称成分による角運動量の加速, "FLXE" は非軸対称成分による角運動量 の加速を表す.また, "Turb" は乱流過程を表す.

4. まとめ・今後の課題

くまとめ>

非静力学モデルを用いてシミュレーションされた台風の成熟期における非軸対称成分の寄 与を角運動量収支解析によって調べた.

FLXE の分布から, 非軸対称成分が 台風の最大風速半径において,角 運動量を減少させることがわかった. 角運動量の減少は軸対称成分の 接線速度の減速を意味するので,非 軸対称成分が台風の最大風速に対 して,負の寄与を与えることが示され た.

このような非軸対称成分による接続 風(軸対称成分)の加減速のメカニズ ムとして考えられるのが,渦ロスビー 波による波と平均流の相互作用であ り,今回シミュレートされた台風におい てもそのような相互作用が起きている 可能性が考えられる.

図4は最大風速半径付近における 高度 2.5 km での相対渦度の接線方向 の変動を時系列で示したものである. 変動の周期はほぼ2時間で反時計 回りに伝播していることがわかる.これ は,板野(2010)で述べられている渦口 スビー波と同様の性質がみられる. このことから,非軸対称成分の角運動 量の増減が渦ロスビー波と軸対称流 の相互作用によるものである可能性が 考えられる.

CONTOUR INTERVAL = 8.000E+01

図3:図2の時刻における、"FLXM" (上)と"FLXE" (下)の分布.単位は、上がx10 m<sup>2</sup>s<sup>-2</sup>、下が m<sup>2</sup>s<sup>-2</sup>、 枠線は平均的な最大風速半径.

time series of anomaly of zeta(x1.e-3) (E1.5D1.5)



- 軸対称成分による下層での加速は、インフローによる角運動量の内向き輸送に、下層から中 層にかけての加速はアイウォールにおける強い鉛直流によって角運動量を上向きに輸送す ることに対応している.
- 非軸対称成分は最大風速半径において,角運動量を減速させており,これは非軸対称成分 によって、アイウォール付近の角運動量をアイウォールの内側に輸送することに対応している.
- この非軸対称成分による角運動量への寄与が渦ロスビー波と軸対称流の相互作用によるも のであるという可能性が考えられる.

図4:図2の時刻における,最大風速半径付近での 相対渦度の接線方向の変動成分の時系列.

CONTOUR INTERVAL = 6.000E - 01

#### く今後の課題>

- この結果とMPI理論から得られる最大強度の結果を比較し,非軸対称成分が最大強度の理論値に与える寄与を調べる.
- 成熟期の最大強度が異なる台風について同様の解析を行い、最大強度に対する非軸対称成分の寄与の大きさを定量的に明らかにする.

### 参考文献

• Montgomery, T. M., and R. J. Kallenbach, 1997 : A theory for vortex Rossby-waves and its application to spiral bands and intensity changes in hurricanes. Q. J. R. Meteorol. Soc., 123, 435-465. • Wang, Y., 2002a : Vortex Rossby waves in a numerically simulated tropical cyclone. Part I : Overall structure, potential vorticity, and kinetic energy budgets. J. Atmos. Sci., 59, 1213-1238. • Wang, Y., 2002b : Vortex Rossby waves in a numerically simulated tropical cyclone. Part II : The role in tropical cyclone structure and intensity changes. J. Atmos. Sci., 59, 1239-1262. • Yang, B., Y. Wang, and B. Wang, 2007 : The effect of internally generated inner-core asymmetries on tropical cyclone potential intensity. J. Atmos. Sci., 64, 1165-1188. •板野稔久,2010:渦ロスビー波.,天気,57,81-84.