

# 大気大循環モデルへの下層雲スキームの導入 吉田 聡、榎本 剛、小守 信正 (独)海洋研究開発機構地球シミュレータセンター

#### はじめに

東太平洋および東大西洋上で発生する下層雲(図1)は、 大気海洋結合系において海洋に入射するエネルギーを 左右する重要な要素である。しかしながら、図2に示 すように従来の大気大循環モデルではこれらの下層雲 が十分に再現されていない。このことが大気海洋結合シ ミュレーションで東太平洋域に現れる海面水温の高温バ イアスの原因の一つと考えられている(図3)。本研究 では、下層雲を再現するために水蒸気量に加えて、大気 の鉛直安定度を考慮した新たなパラメタリゼーションを 導入した。

LOW CLOUD COVER: ISCCP JJA

### 使用モデルおよび実験概要

	大気単体実験	大気海洋結合実験
同モデル	AFES (AGCM For ES)	CFES (CGCM For ES)
解像度	T79L48	大気:T42L24
		海洋:1°×1°36層
初期値	ERA40	大気:
境界値	OISST	AFES気候値2年ラン
	1979年1月1日0UTC	データ
		海洋:
		World Ocean Atlas
		1月気候値
積分期間	1年間	5年間
		(後半4年間を使用)

#### **CFES**での結果

図 6、7に従来のCFESと下層雲スキームを導入したも のそれぞれの年平均下層雲量を示す。AFESでの実験同 様、東太平洋、東大西洋および南インド洋で下層雲量が 改善している。また、地表面での下向き短波放射(図8) は全球的に小さくなり、特に東太平洋域で小さくなって いる。この結果、SSTも全球的に低温化傾向が見られる が、下層雲量が増えた領域で高温バイアスが改善してい る(図9、10)。





図 1: ISCCPによる夏季下層雲量 (%).



図4に下層雲スキームを導入したシミュレーションと従
 -30<sup>-</sup>
 来のAFESとの下層雲量の差を示す。図1に示した観測
 -60<sup>-</sup>
 で下層雲が多い領域で下層雲量が増えている。また、鉛
 直断面図(図5)を見ると、境界層上端に沿って下層雲
 が再現されている。





図 4: 下層雲スキームを導入したものと従来のAFESとの夏季平均下層雲量の差.





 

 Teixeira and Hogan (2002)の下層雲スキーム
 30

 このスキームは下層雲に関するLarge-eddy simulationの
 0°

 結果を元に、下層雲量を鉛直安定度(水蒸気分布の標準 偏差の指標)と相対湿度の関数とし、以下の式を繰り返
 -30°

 し法によって求める。
 -60°



但し、aは雲量、iは繰り返しの回数、 $q_s$ は飽和比湿、RH <sup>90°</sup> 」 は相対湿度、 $\theta$ は温位、zは高さ、 $k_d$  ( $= 0.25m^2s^{-1}$ )は 乾燥した境界層での乱流拡散係数、 $k_e$  ( $= 25m^2s^{-1}$ )は 湿潤な境界層での乱流拡散係数、 $\beta = 0.01$ 、 $\gamma = 1.55$ 、<sup>30°</sup> - $B = 0.15s^{\frac{1}{2}}K^{-1}$ である。今回はこの式を750 hPaより下 <sub>0°</sub> -層に適用し実験を行った。

図 5: 北緯15度から30度までを平均した夏季雲量(%) の北太平洋域鉛直断面図.

CFES LOW CLOUD FRACTION (ANN): CNTL





均SSTの差(K).

## まとめ

大気大循環モデルに下層雲スキームを導入し、大気単体および大気海洋結合モデルでの実験を行った。その結果、下層雲量は共に改善し、結合モデルにおけるSSTの高温バイアスも改善傾向であった。しかしながら、今回導入したスキームは適用する高度で不連続性が現れる問題がある。今後は結合モデルでより長期の積分を行い、下層雲量の気候への影響を検討する必要がある。

## 謝辞

CFESの設定は美山透博士、望月崇博士が共生プロジェ クト課題7においてチューニングしたものを使用させて いただきました。

# 参考文献

Teixeira, J. and T. F. Hogan, 2002: Boundary layer clouds in a global atmospheric model: simple cloud cover parameterizations. *J. Climate*, **15**, 1261-1276.