科学技術動向 概 要

本文は p.11 へ

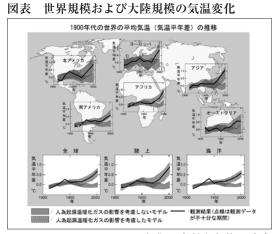
### 社会基盤情報の提供にむけた 地球温暖化予測モデルの高信頼性化

温暖化によって生じるであろう環境変化リスクへの対応方策を考え出すためには、信頼 度の高い地球温暖化予測モデルが必要である。現在、その温暖化シミュレーション結果の 信頼性を高めるための努力が続けられている。

国連環境計画(UNEP)と国際気象機関(WMO)の協力の下に設立された気候変動に関する政府間パネル(IPCC)は、2007年に出版した第4次評価報告書(AR4)において「気候システムの温暖化には疑う余地がない」「温暖化の原因は、人為起源の温室効果ガスの増加による可能生が非常に高い」という知見を表明した。さらに、温暖化が将来どの程度進行するかの予測を示し、早期に対策をとることの必要性を明らかにした。これらは、我が国を含め、世界各国で開発されている地球温暖化予測モデルによってシミュレーションされた将来気候の投影(Projection)の結果に基づくものである。しかし、この問題に対するさらに適切な対応策を策定するためには、数値モデルが含む不確実性をより低減し、さらに定量的な知見を求める必要がある。

地球温暖化予測モデルにおいては、地球を格子状に区分けし、その格子の中の温度や気 圧は一様とし、実際に地球上で生じている様々な現象(プロセス)をモデル化している。 各プロセスについて、その格子毎の変化をある時間間隔毎に計算するという手法となって いる。このモデルの信頼性を上げる方向として、(1)モデルに含まれるプロセスを高度化し て信頼性を高める方法、(2)格子サイズを細かくして解像度を上げる方向、(3)モデルそのも のの信頼性ではなく、多くの計算結果を平均することで「結果の信頼性」を増す方向がある。

いずれの方向においても、信頼性を増すための高解像度化には、莫大な計算機リソースを必要とする。これに対しては最近運用を開始した次世代スーパーコンピュータ「京」に期待する所が大きい。また地球温暖化モデルを「京」用にカスタマイズするため、気候分野の専門家と計算機システムの専門家が一体となって運用を進めていくことが必要である。一方、複雑なプロセスの組み合わせの地球温暖化予測モデルにおいては、各プロセスは、その分野の専門家によって研究され、副プログラムとして温暖化シミュレーションモデルに組み込まれている場合が多い。この副プログラム間のデータのやりとりに時間がかかることから、このデータ転送時間を短縮するような計算機を開発運用していくことも重要となる。また、船舶等による全球観測網や人工衛星による地球観測によって得られるデータを充実させていくことも不可欠である。



出典:文献1)を基に改変

#### 科学技術動向研究

# 社会基盤情報の提供にむけた 地球温暖化予測モデルの高信頼性化

# **河野 健** 客員研究官

### / はじめに

気候変動に関する政府間パネル (IPCC: Inter-governmental Panel on Climate Change) は、1988年に 国連環境計画 (UNEP: United Nations Environmental Program) と国際気象機関(WMO: World Meteorological Organization) の協 力の下に設立された。同パネルの メンバーは UNEP および WMO の 加盟国となっている。設立の目的 は、人為的な気候変動のリスクに 関する最新の科学的・技術的・社 会経済的な知見をとりまとめて評 価し、各国政府にアドバイスする こととされている。我が国を含む 世界各国の著名な研究者らが、公 表された成果を精査し、気候変動 に関する評価を行い、数年おきに 評価報告書を出版している。直近 の報告書は、IPCC 第4次評価報 告書(AR4: The 4th Assessment Report)<sup>1)</sup> として 2007 年に出版さ れた。第5次評価報告書は、2013 年後半から2014年にかけて出版 される予定である。

IPCC AR4では、「気候システムの温暖化には疑う余地がない。」とされ、その原因について、「20世紀半ば以降に観測された世界平均気温の上昇のほとんどは、人為起源の温室効果ガス濃度の観測された

増加によってもたらされた可能性が非常に高い。過去50年にわたたて、各大陸において(南極大陸を除く)、大陸平均すると、人為起暖化が起こった可能性が高い。」とされている。そこで、温をが高い。」とされている。そこで、温室が悪化の進行を抑制するため、温室が果ガス排出を規制する政策を温をして生じるときた。時暑、厳冬、集中豪雨、台風の頻度やけるための方策を求めているところである。

IPCC AR4 に記述された「温暖 化の原因は、人為起源の温室効果 ガスの増加による可能生が非常に 高い」という知見は、我が国を含 め世界各国で開発されている地球 温暖化予測モデルによってシミュ レーションされた将来気候の投影 (Projection) の結果に基づいてい る。このことから、将来予測の正 確さを高める、ということは、こ の地球温暖化予測モデルの信頼度 を高めることにほかならない。地 球温暖化予測モデルを用いたシ ミュレーションによる投影像で は、今世紀末の平均気温の上昇は、 人為起源二酸化炭素排出のシナリ オに応じて 1.1~6.4℃ 程度である

が、同じシナリオの下でも±2度程度の不確かさを含んでいる。二酸化炭素削減目標の設定や堤防の高さを定めるなどの具体的な対応策を検討するためには、その基盤となる将来予測の正確さが求められることは言うまでもない。

地球温暖化予測モデルの信頼性 を高めることは、各国の地球温暖 化予測研究共通の課題である。我 が国においても、平成23年に閣議 決定された第4期科学技術基本計 画において、「地球観測、予測、統 合解析により得られる情報は、グ リーンイノベーションを推進する 上で重要な社会的・公共的インフ ラであり、これらに関する技術を 飛躍的に強化するとともに、地球 観測等から得られる情報の多様な 領域における活用を促進する。」と されている。さらに、単なる環境変 化のシミュレーションではなく、「持 続的な社会を構築するために、高い 信頼姓を有する気候変動予測情報、 さらに気候変動に関するリスク情報 が求められている(気候変動リスク 情報創成事業2)」としている。本報 告では、対応策の検討において基盤 となる情報を導き出す地球温暖化予 測モデルについて、その信頼性を高 めるための研究動向を概説する。

# 2

#### 地球温暖化予測モデルによる将来気候の投影結果の信頼性

地球温暖化予測の信頼性を測る ためには、地球温暖化予測モデル で得られた結果と実際の過去の気 候を比較し、その変動がうまく再 現できているかどうかを検証する 方法が用いられる。いくつかの具 体的な指標を定め、それがどの程 度再現されたか、を比較するわけ である。この指標としては、例え ばエル・ニーニョの発生頻度、全 球平均気温の推移、台風発生頻度 や経路、海氷分布、温度分布など の一致度、さらには、その一致度 を数値化したものなどが用いられ ている。図表1は指標として平均 気温の推移を用いた場合である。 複数の国の研究機関によって、同 じ二酸化炭素排出シナリオの下で

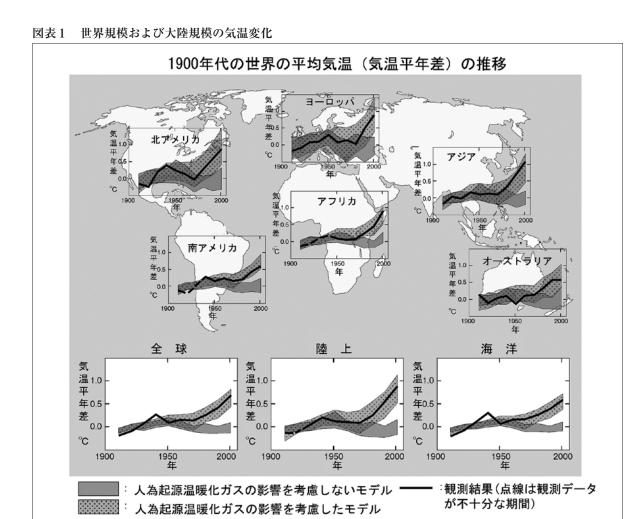
再現された平均気温の変化を示している。網掛の帯が人為起源温室効果ガスを考慮した地球温暖化予測モデルによるシミュレーションの結果である。

幅があるのは複数の地球温暖化 予測モデルのシミュレーション結 果にばらつきがあるためである。 黒線が観測結果であり、各大陸平 均、全球平均、陸域、海洋の場合 で、地球温暖化予測モデルのシ ミュレーション結果が観測結果を ある程度良く再現していることが わかる。即ち、地球温暖化シミュ レーションモデルはある程度信頼 できる、と考えることが可能となる。

次に、この地球温暖化予測モデルから人為起源温暖化効果ガスの

影響を除いてシミュレーションを 実施すると灰色の帯のような結果 となる。観測結果とは異なり、近 年の平均気温はさほど高くなら ず、1920年頃からほぼ横ばいと なることがわかる。これが IPCC AR4で述べられている「自然変 動だけでは現在の温暖化を説明で きず、人為起源温室効果ガスの影 響が原因である」とする所以である。

上述のように、各国の研究機関で開発された複数の地球温暖化予測モデルによってシミュレーションされた投影像には差がある。そこで、それら投影像を相互比較するという研究がいくつかなされている。その中で、IPCCと関連が深いものとして、CMIP



出典: 文献1) を基に改変

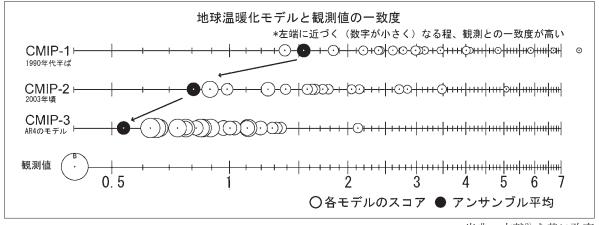
(Climate Model Intercomparison Projects) がある。これは、WMO と国際科学会議 (ICSU: International Council for Science) が協 力して実施している世界気候研究 (WCRP: World Climate Research Programme) の傘下で組織され ている合同科学委員会 (JSC: Toint Scientific Committee) と、同様 に WCRP 傘下の気候の変動性およ び予測可能性研究計画 (CLIVAR: Climate Variability and Predictability Project) が共同で設置した 結合モデル開発作業部会(WGCM: Working Group on Coupled Modeling) が主催して行われて いる相互比較プロジェクトであ る。図表2にシミュレーション結 果と観測結果の分布の一致度を比 較した結果の一例を示す。これ は、各国の研究機関で開発され た複数の地球温暖化予測モデル によってシミュレーションされた

気温、海面水温、降雨、海氷分 布などを含む14種類の値につい て、それぞれのシミュレーション 結果と観測結果の差を求め、それ をもとに統計的な計算を施し、シ ミュレーション結果と観測結果 がどの程度一致しているかをス コア化したものである。CMIP-1 とは1900年代半ばの地球温暖化 予測モデルの結果、CMIP-2と は2003年頃の地球温暖化予測モ デルの結果、CMIP-3とはIPCC AR4 に用いられた地球温暖化予 測モデルの結果比較を示してい る。図の横軸はスコアであり、白 丸は各種数値シミュレーションモ デルを表し、円の大きさは95% の信頼度を示す。左端に近づくほ ど観測結果との一致度が高いこ とを意味する。CMIP-1では、各 モデルのスコアは1.4から7以上 とばらついていたが、CMIP-3で は、約0.6から2.1とばらつきの

幅が小さくなっている。即ち、モデルが新しくなる(CMIP-1から-3に推移する)に従って、各モデルが概ね観測結果に近づいてあり、かつそのばらつきの幅もことがわかる。このはま果の信頼性は徐々に高さる。このによればなることができる。このによればない。

このような進歩を踏まえ、IPCC AR4では、地球温暖化が現在進行中であり、その原因が人為起源温暖化効果ガスであることをほぼ特定し、温暖化が将来どの程度進行するかの予測知見を示し、早期に対策をとることの必要性を決定的に適切な対応策策定のために適切な対応策策定のためには、数値モデルが含む不確実性をより低減し、さらに定量的な知見を求める必要があることは明らかである4)。

図表 2 各種の地球温暖化シミュレーションモデルがどの程度観測結果と一致するかの比較 (CMIP-1 から CMIP-3 は比較を行った時期が異なり、CMIP-1 がもっとも古い。横軸は各モデルのスコア (本文 参照)。シミュレーション結果と観測値の比較各モデルによるばらつきは小さくなりながら観測値に近づき、アン サンブル平均 (本文参照) も観測値に近づいていく)



出典:文献3)を基に改変

## **3** シミュレーション結果の信頼性を高めるための方向性

地球温暖化予測モデルは、実際 に地球上で生じている様々な現象 (プロセス)をモデル化(定式化) して、これらを組み合わせてでき た集合体である。例えば、太陽に よって大気や海洋が暖められるプロセス、大気の流動、大気と海洋の間の熱交換のプロセス、海洋の流動、降雨のプロセスなど構成されるプロセスは複雑多岐にわた

る。そして、地球を格子状に区分 けし、その格子の中の温度や気圧 は一様と仮定の上、各プロセスに ついて、その格子毎の変化をある 時間間隔(タイムステップ)毎に

計算するという手法がとられてい る。どのような格子を用い、どの ようなプロセスを含み、それをど のように定式化し組み合わせるか は、地球温暖化予測モデルによっ てそれぞれ異なるため、それが 各々のモデルの特徴にもなり、ま たモデル毎の差異を生む要因とも なっている。本章では、地球温暖 化予測モデルの信頼性を上げるた めの代表的な3つの方向、すなわ ち、(1)モデルに含まれるプロセ スを高度化して信頼性を高める方 法、(2)格子サイズを細かくして 解像度を上げる方向、(3)モデル そのものの信頼性ではなく、多く の計算結果を平均することで、「結 果の信頼性」を増す方向について 概説する。

### 3-1

#### 地球温暖化予測モデルに 含まれるプロセスの高度化

地球温暖化予測モデルの基本 は、大気・海洋結合モデルと呼ば れる1970年代に開発された大気 の循環と海洋の循環を同時に扱う 数値モデルである。主に、運動方 程式と質量保存式、熱力学の式か らなるプリミティブ方程式によっ て記述されている。しかし、この プリミティブ方程式によって、地 球上で生じている現象の全てが記 述できているわけではない。多く の場合、水の蒸発や凝結に伴う潜 熱の収支や海氷の生成・融解など のプロセスが明示的には取り扱わ れない。また、格子サイズより小 さい空間スケールをもつプロセス も考慮されない。そこで、これら のように直接取り扱えないプロセ スを数理モデル化し、その影響を 取り込むこと(これを、パラメタ リゼーションという) が必要とな る。ここでは例として海氷と雲の 取り扱いの例を示す。

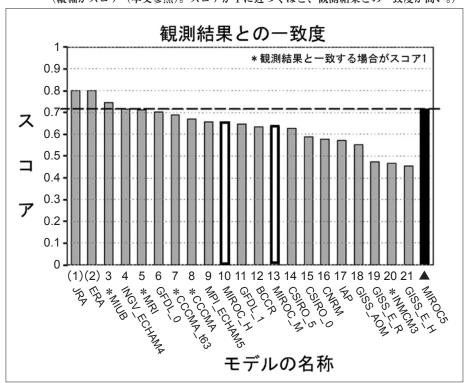
#### (1) 海氷モデル5)

北極海や南極周辺における海氷 の生成や融解は、大気と海洋の間 の熱交換に大きな影響を及ぼすと ともに、海洋の循環にも大きく影 響している (河野6)、科学技術動 向)。また、氷と海水では反射率 が異なり、太陽から受けた熱の吸 収度合いにも影響する。そのため、 地球温暖化予測モデルでは、海氷 の生成・融解プロセスが含まれて いることが必須である。しかし、 モデル化にあたり、海氷の生成・ 融解と海氷の運動を表現すること はかなり難しい。例えば、現実の 結氷のプロセスは複雑で、海水の 過冷却 → 数 m 深での針状の氷生 成 → 表面への浮上 → シャーベッ ト状の氷 → 蓮葉氷 → 氷板と変遷 する。このような複雑なプロセス をモデルの中で表現することは困 難なため、結氷温度になれば氷と なる、というような簡略化が行わ れる。また、海水中の真水が氷と なるため、結氷時には高塩分の海 水 (ブライン) が形成されるが、 このブラインの生成排出過程も複 雑である。海氷が海水の流れとと もに運動し衝突する際にも、破壊 されるのか、単に結合するのか、 乗り上げて面積が減り厚みが増す のか、など様々な状況が考えられ る。さらにこれらの現象が、氷の 分布や海洋の循環、ひいては気候 にどう影響するのか、などは未解 明な点が多い。

#### (2) 積雲対流モデル<sup>7)</sup>

地表や海面の暖かい空気が上昇することによって形成されるタワー状の雲を積雲と呼び、高さは2kmから10kmに達する。このうち、大規模なものは積乱を呼ばれる。積雲は大量の雨を降らせ、また大気に熱を与え、大気に熱を与え、大な電の大循環を駆動する原動力となる。このような大規模な積でいる。このような大規模な積での集団の例として、インド洋域で形成され、数十日かけて東へ移動

し西太平洋で消えていくものが知 られている。これはマッデンジュ リアン振動と呼ばれる現象で、日 本を含む世界中の気候に影響を与 える。また、これはエル・ニー ニョ南方振動とも関係する。し かし、この積雲形成のプロセス は、現在多く使われている地球温 暖化予測モデルの格子サイズより も小さい空間スケールで生じてお り、十分解像できていない。その ため、このプロセスのモデル化の 適否が、温暖化予測の結果に大き な不確実性をもたらしていること が知られている。図表3は地球温 暖化予測モデルによって再現され た9-11月の降水量と観測値の差 に統計処理を施し、モデルによる 再現結果と観測値がどの程度一致 しているかをスコア化して比較し たものである。縦軸がスコアを 示し、スコアが1であれば観測 結果と一致することを意味する。 (1)、(2) は入手可能な観測デー タをもとに数値モデルの結果も併 用しながら格子化したデータセッ トによる結果、\*印は観測結果に 近づくように人為的に調整(フ ラックス調整)を施した数値モ デル、それ以外はそのような調 整をしていない数値モデルによ る結果である。モデルによって 降雨量が異なることがわかる。 図中、白抜き、および黒で示さ れたスコアは、MIROC (Model for Interdisciplinary Research on Climate) と呼ばれるモデルによ るシミュレーション結果である。 MIROC は東京大学気候システム センター(現:東京大学大気海 洋研究所)、国立環境研究所、海 洋研究開発機構地球環境フロン ティア研究センター (現:地球環 境変動領域)が共同で開発した、 大気―海洋―陸面結合モデルで、 IPCC AR4への貢献のために開発 されたものである。白抜きで示 されたスコアは、MIROCの高解 像度(H)バージョンと中解像度



図表 3 世界各国の地球温暖化予測モデルの結果と降水量観測結果の比較。 (縦軸がスコア (本文参照)。スコアが1に近づくほど、観測結果との一致度が高い。)

出典: 文献8) を基に改変

(M)バージョンによるシミュレーション結果である。黒のスコアは MIROC に最新の積雲対流モデルを組み入れた結果であり、温暖化 予測モデル中、4のモデルと並び 観測結果に最も近い値を示すこと がわかる。

以上の二つの例でもわかるように、地球温暖化予測モデルに含まれるプロセスの取り扱い、すなわちパラメタリゼーションにまたって、シミュレーション結果は2例のロスを受ける。ここでは2例のロセスを紹介したが、このよう従って、個々のプロセスを高度化あるではより信頼性の高いものにした結よの信頼性を高めることに直結する。

3-2

#### 高解像度化

#### (1) 全球高解像度モデル

本章冒頭で述べたとおり、地

球温暖化予測モデルは、地球を 格子状に区分けして、その格子 の中の温度や気圧は一様と考えて 計算を行う。従って、格子サイズ よりも小さい空間規模をもつ現象 は考慮されないことになる。この ため、上述のように個別のパラメ タリゼーションを必要とする。言 い換えれば、逆に格子サイズを十 分小さくすれば、特別なパラメタ リゼーションを行わなくても、積 雲対流などのような現象は基礎と なる方程式に原理的には含まれる こととなり、その効果を反映した 気候を再現できることとなる。そ こで、格子サイズを極力小さくす ることが、地球温暖化予測モデル の信頼性を高めるもう一つの方向 となる。例えば、東京大学気候シ ステムセンター (現:大気海洋 研究所) と海洋研究開発機構地 球フロンティア研究センターが 共同で開発した地球温暖化予測 モデル NICAM (Nonhydrostatic ICosahedral Atmospheric Model) は、全球を球面に一様に分布する 正20面体格子で覆い、そのサイ

ズを「積雲」を解像できる程度に まで極力小さくすることで信頼性 を高めようとしたものである。こ れまで、格子サイズを 3.5 km に まで細かくし(格子点数は鉛直方 向も含めると10億点以上)、多く の積乱雲を解像することに成功し ている。これにより、パラメタリ ゼーションによらず、マッデン ジュリアン振動を再現することが 可能となった。しかし、数 100 m ないし数 km のスケールを持つ雲 はまだ解像できないため、今後さ らなる高解像度化が必要と考えら れている8)。このような試みは、 大きな計算機リソース (CPU 速 度やメモリ容量)を必要とするた め、計算機の進歩とともに進めら れてきており、最近運用が始まっ た理化学研究所の次世代スーパー コンピュータ「京」の利用が期待 されている。

#### (2) 部分的な高解像度化

高解像度化を目指す場合、例えば格子間隔を半分にすると、水平 方向・高さ方向合わせて格子数は 8倍となり、ごく単純に考えると 計算時間も8倍となる。一般に格 子サイズを小さくすると、膨大な 計算機リソースが必要となる。そ こで、興味がある箇所のみの格子 サイズを小さくするバリアブル メッシュ法や、サイズの違う格子 を組み合わせるネスティングとい う技法がとられる。図表4は、海 洋研究開発機構地球環境変動領域 が開発した日本沿海予測システム (ICOPE: Japan Coastal Ocean Predictability Experiment) の計 算領域を示したものである。この システムは日本沿岸域での流況を 正確に予測することを目指して開 発されたものである。日本近海に は黒潮が流れているが、この黒潮 の変動を再現するには地球規模で のシミュレーションが必要とな る。そのため、日本近海のみを計 算領域とするモデルを作ることは できない。そこで、比較的粗い 格子サイズで全球のシミュレー ションを行い、その結果を境界条 件として北西太平洋規模の比較 的細かい格子サイズの計算を行

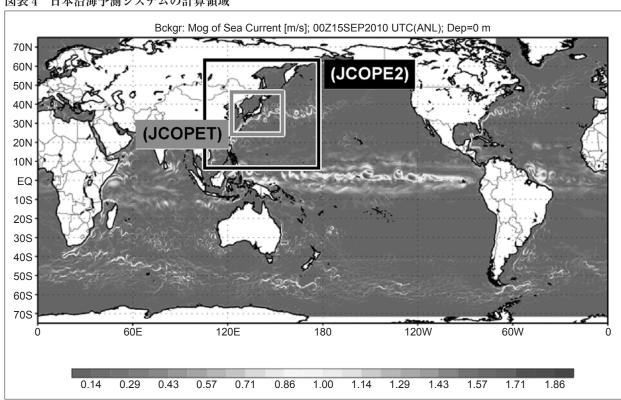
う (ICOPE2)。 さらにその結果 を境界条件として、日本近海のシ ミュレーションを行う(JCOPET) という方式を採用している。こ れにより、最も興味のある海域 (ICOPET) を高解像度で計算し ながらも全体としての格子数を減 らすことが可能となり、計算機り ソースを抑制できるという利点が ある。この利点により、例えば、 福島第一原子力発電所事故に際 し、節電のため海洋研究開発機構 の地球シミュレータは稼働できな かったにもかかわらず、JCOPE システムは、放射性物質の海洋拡 散予測に用いることができた。

ただし、このように格子サイズ を一定としない場合に特有の問題 がある。バリアブルメッシュの場 合、計算の時間ステップは最小格 子サイズに合わせることになるの で必ずしも全てが効率的になるわ けではない。また、ネスティング の場合には、入れ子にした計算領 域の境界条件の設定に工夫が必要 とある。これらのことから地球温 暖化予測のように比較的長期間の 予測には必ずしも適していない面 もある。

## 3-3

#### アンサンブル平均

地球温暖化予測モデルのように 複雑なモデルの場合、第3章で述 べたモデルの特徴の違いのほか に、普通ならば無視できるような 計算を開始する際に用いる初期値 の微妙な差異が、予測結果を大き く変えてしまう場合もあることが 知られている。複雑な温暖化予測 モデルによる予測結果は、初期値 に大きく依存していると考えられ る。温暖化予測モデルに用いられ る初期値は、観測結果をもとに、 それをモデルの格子サイズに合わ せてグリッド化したものである。 そのため、観測誤差やグリッド化 の操作に伴う誤差が含まれてい る。そこで、同じモデルを用いて、 初期値を人為的にわずかに変えて シミュレーションを行い、その結



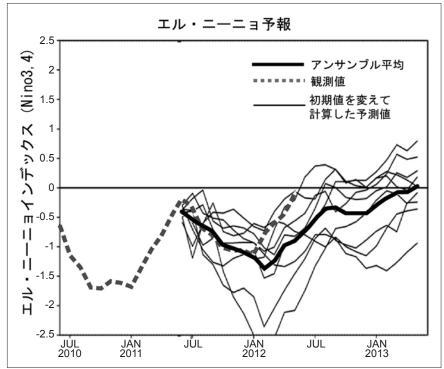
図表 4 日本沿海予測システムの計算領域

海洋研究開発機構提供

果の平均を取る(これは、時間軸 方向に平均する時間平均に対しア ンサンブル平均と呼ばれる)こと により、観測結果との一致度が高く なることが経験的に知られている。 図表5は、エル・ニーニョ/ラ・ ニーニャの発生を示す指標(エ ル・ニーニョインデックス)を時 系列で示したものである。エル・ ニーニョやラ・ニーニャは、冷 夏・暖冬や多雨・少雨など我が国 の気象に大きな影響を与えるた め、比較的近い将来であっても正 確な予測が求められる。図表5で は、2011年の6月の観測データ を初期値として、それを人為的に わずかに変え、いくつかのシミュ レーションを行い、1年半先まで を予測したものである。黒細線は モデルの予測値を示している。初 期値がわずかに異なることによ り、指標の推移や1年半後の指標 の予測値は比較的大きく異なって いることがわかる。黒太線はその アンサンブル平均、点線が観測値 を示す。各々の予測結果(黒線) にはばらつきがあるが、そのアン サンブル平均は半年先までであれ ば、その様子を良く再現している ことがわかる。

また、同じ条件で計算させた複数のシミュレーションモデルの結

図表 5 エル・ニーニョの発生を示す指標の時系列比較。(正の場合がエル・ニーニョ、負の場合がラ・ニーニャとなる)



海洋研究開発機構提供

果を平均すると、観測値に近くなることも経験的に知られている。 第2章の図表2の黒丸は全ての地球温暖化予測モデルのアンサンブル平均をとり、それをスコア化したものを示している。観測値(最下段の白丸)に近づくことがわかる。これは、地球温暖化シミュレーションモデルにはそれぞれ固有の特徴があるが、その特徴に起因する特異な値が平均操作によって見 えにくくなるため、と考えられている。

このように、地球温暖化予測モデルーつーの信頼度を上げる方式以外にも、複数のモデルを動かす、あるいは単一のモデルを微妙に異なる初期値を使って動かすなどの方法により複数の予測結果を得、その平均をとる、という方法も予測結果の信頼性を高めることにつながる。

# 4

#### まとめ

地球温暖予測モデルは、着実に 進歩してきており、地球温暖化が 現在進行中であり、その原因が人 為起源温暖化効果気体であること をほぼ特定した。さらに、温暖化 が将来どの程度進行するかの予測 知見を示し、早期に対策をとるこ との必要性を明らかにするに至っ た。今後は具体的な対策立案に質 するような、より定量的な知見が 求められる。そのためには、地球 温暖予測モデルによるシミュレー ション結果の不確実性を軽減する 必要がある。本報告では、その ための3つの方向性を概説した。

このような地球温暖化予測モデルの発展は、計算機環境の整備と密接に関わっている。信頼性を増すための高解像度化には莫大な計算機リソースを必要とするが、計算時間という観点から考えた時に、2通りの方向性がある。一つは、演算速度である。たとえば、第3章で紹介したNICAMのよ

うな高解像度モデル開発のためには、演算速度が早いコンピュータが不可欠である。最近運用を開始した理化学研究所の次世代スーパーコンピュータ「京」に期待する所は大きい。既存の地球温暖化モデルを「京」用にカスタマイズするためには、気候分野の専門家はかりではなく、計算機システムの専門家と一体となって進めていくことが必要である。もう一つは、メモリバンド幅である。地球温暖

化予測モデルは複雑なプロセスの 組み合わせ、という特徴を持って いる。各プロセスは、その分野の 専門家によって研究され、副プロ グラムとして温暖化シミュている リコンモデルに組み込まれてラム 場合が多い。そしてして過い時間を 場合が多い。そして長いではより をする。極端なケースではめの とするとしてション結果を得るため 要とカション結果を得るため にしてもある。このため、だータ転 送に要する時間を短縮するような 送に要する時間を短れるような 広データバンド幅の計算機を開発 運用していくことも重要となる。

地球温暖化予測モデルは、全球を格子に区切って計算していることとから、将来予測のための初期値としても、信頼度測定のためのシミュレーション結果と観測データの比較のためには、観測データを全球で格子状に取得することが必要となる。現実にはそのようなデータを取る理想的な観測手法は存在せず、船舶等による全球観測網<sup>9)</sup> や人工衛星による地球観測によって得られるデータを基に作成

されたデータセットが用いられている。このような観測データを充実させていくことも不可欠であることを附言しておく。

#### 斜辞

本報を執筆するにあたりご協力 頂いた海洋研究開発機構の河宮未 知生博士、またコメントと共に図 表4、図表5を提供して頂いた海 洋研究開発機構の升本順夫博士に 感謝します。

#### 参考文献

- 1) IPCC編、気候変動 2007 IPCC 第 4 次評価報告書―政策決定者向け要約―邦訳版
- 2) 平成 24 年度「気候変動リスク情報創生プログラム」の公募について: http://www.mext.go.jp/b\_menu/boshu/detail/1318793.htm
- 3) T. Reichler and J. Kim, How Well Do Coupled Models Simulate Today's Climate?, Bulletin of the American Meteorological Society, Vol.89, 303-311, 2008
- 4) 近藤洋輝、地球温暖化予測の最前線、成山堂書店、2009
- 5) 羽角 博康、海氷モデル開発:http://www.ccsr.u-tokyo.ac.jp/~hasumi/work/subject/model\_develop/sea\_ice.html
- 6) 河野健、海洋深層循環と熱輸送に関する観測研究の動向、科学技術動向、No.116、p.29-33, 2010
- 7) 積雲対流パラメタリゼーションの開発: http://www.jamstec.go.jp/rigc/j/gcprp/cmrt/
- 8) 富田浩文、全球雲解像モデル NICAM の開発と展望、Frontier News Letter, Vol.33, p.2-3, 2008
- 9) 瀧澤隆俊、地球変動予測を意識した21世紀の海洋観測、科学技術動向、2008: http://data.nistep.go.jp/dspace/bitstream/11035/995/3/NISTEP-STT082J-1.pdf

#### 執筆者プロフィール -



河野 健

科学技術動向研究センター 客員研究官 海洋研究開発機構 地球環境変動領域 プログラムディレクター http://www.jamstec.go.jp/rigc/j/occrp/index.html

専門は海洋学。観測を通じて海洋環境の変動を明らかにする研究に従事。海洋底層の 水温上昇と南極オーバーターンの変化を研究している。 東京大学大学院新領域創成科学研究科客員教授。