付記:本稿は,明日香壽川,2002:北東アジア地域 における開発と環境,「NIRA 政策研究」(総合研究開 発機構), Vol. 15, No. 11, p. 58-63 (2002) を修正加 筆したものである.

#### 参考文献

- 明日香壽川,2001:CDM の制度設計-アジアカーボン ファンドの構築,NIRA 政策研究(総合研究開発機 構),14,42-47.
- 明日香壽川,2002:京都メカニズムに対する公的資金活 用オプションに関して、「2002年度環境経済・政策学会 講演要旨集」,p.114-115. より詳しいペーパーは, http://www2s.biglobe.ne.jp/~stars/から入手可能.
- EANET; Acid Deposition Monitoring Network in East Asia, (財)酸性雨研究センターWeb site, http:// www.adorc.gr.jp/jpn/参照.
- 藤倉 良,2001:環境と開発協力,国際問題((財)国際 問題研究所),No.498(9),13-27.

- 国際協力銀行,2002:新環境ガイドラインとプラントビ ジネス,国際協力銀行レポート・グローバル・アイ, 第13号,2-5.
- 環境庁地球環境部,2001:中国の環境問題・環境対策お よび日中環境協力の現状について(2001年1月).
- 堀井伸浩,2001:中国におけるエネルギー消費激減の背 景,コール・ジャーナル((財)石炭利用総合センター), (42),2001年1月号.
- 市川陽一, 1998:酸性物質の長距離輸送, 大気環境学会 誌, **33**, 9-18.
- Pan, P. P., 2001: Chinese Mines Exploit Workers'Desperation-News from China, Washington Post Foreign Service, September 9, 2001.
- 進藤栄一,2002:東アジア共同体を構築する-資源と協調 安全保障の途,軍縮問題資料(宇都宮軍縮研究室),2002 年9月号および2002年10月号.
- The World Bank, 1997 : Clear Water, Blue Skies : China's Environment in the New Century, p. 26.

102:202:204:306 (大気汚染;エアゾル;放射線収支;気候変化;温暖化)

## 2. 東アジアにおける大気汚染と気候影響

## 中島映至\*

本講演では、大きく発展するアジア域、特に、日本 の気候に大きく関わる東アジア域において、大気汚染 などの人為起源の気候変動要因による気候影響につい て議論する. IPCC 第3次レポートでも総括されてい るように、その気候影響評価は非常に難しい. そのた めに、気候モデル、地上観測網をはじめとした総合的 な研究体制の確立が必要であることがわかる.さらに、 人間活動・気候変動・社会影響と言った複合的なシス テムの理解が必要になっている.

 \* 東京大学気候システム研究センター, teruyuki@ccsr.u-tokyo.ac.jp
 © 2004 日本気象学会

● 2004 日平X(家子)

# 1 はじめに

地球温暖化問題や人間活動による環境変化の問題 は、全球規模の問題として大きな社会的関心を呼んで いる.その中にあって、総人口の60%、二酸化硫黄の 排出量の36%を占めるアジア域におけるこれらの現象 の研究は、この地域に住む我々の大きな関心事ととも に、その貢献を求められている中心的な課題であると 言える.

この領域では、アジアモンスーンで象徴されるよう な複雑な大気大循環、大気汚染や黄砂現象に象徴され る複雑な大気物理化学現象、21世紀中に大きく発展す ると思われる経済活動など、他の地域に比べても、研 究にとって複雑な要因を多く抱えている.ここでは、 大気汚染の中の人為起源エアロゾルの気候影響を中心



第1図 1850年からの外部強制要因による大気上端での放射強制力 (W/m<sup>2</sup>). 縦線は,推定の不確定さを表す. IPCC (2001), Nakajima *et al.* (2001), Nozawa *et al.* (2001), Takemura *et al.* (2002), Sekiguchi *et al.* (2003), Takemura (2003) からの引用.

にこの地域の特性を議論することにする.

#### 2. 外部気候変動要因

気候系に対して外部から働く気候変動要因として、 100年スケールで問題にされているものには,人為起源 の温室効果ガス、エアロゾル、地表面変化、太陽出力 などがある。1850年からの大気上端における全球平均 の放射強制力(W/m<sup>2</sup>)を評価すると第1図のようにな る。温暖化要因は+2.6 W/m<sup>2</sup>の大きさを持つ温室効 果ガスの増加であるが、この中には、二酸化炭素の他 に N<sub>2</sub>O, CH<sub>4</sub>, ハロカーボン, 対流圏オゾンの増加が 含まれる その評価誤差は IPCC 第3次報告書(IPCC, 2001) によると±10%程度である。第1図によるとエ アロゾルが直接、放射収支を変える直接効果は、-0.5 W/m<sup>2</sup>から-0.2W/m<sup>2</sup>と最近の評価では小さくなっ ているが、評価の不確定性が大きい(IPCC, 2001; Takemura et al., 2002; Kaufman, 2003), 大気下端 における放射強制は数 W/m<sup>2</sup>あり、また、海陸の差は 1.5 W/m<sup>2</sup>にも及ぶので、モンスーン循環等を変化さ せる大きなポテンシャルを持っている。さらに、エア ロゾルが雲核になって雲を変えることによって生じる 間接効果に関しては、気候モデルと衛星観測とも-1 W/m<sup>2</sup>を越す大きな値を示唆しているが、いまだに大きな不確定性を伴っている.

東アジア域では第2図(787ページに掲載)に示すよ うに人為起源の微量気体,硫酸塩エアロゾル,炭素性 エアロゾル,黄砂と呼ばれる土壌性エアロゾルが複雑 に入り交じった状態にあることがモデルによっても再 現されている(Uno et al., 2003).このような人為起 源物質と土壌性エアロゾルの混合状態は,南アジアか ら東南アジアにかけた広い領域でもよく見られ,アジ ア域における大気状態は自然・人為起源のものが入り 交じった複雑な状態にある.従って,これまで多くの 研究が行われた欧米域,アマゾン域,アフリカ域と比 較するためにも詳細な研究がアジア域で行われる必要 がある.

## 3. アジア域の大気観測

このような動機のもとに,アジア域における大気汚 染の気候影響研究は近年,世界の研究者の関心事と なっている. INDOEX 研究 (Ramanathan *et al.*, 2001)ではインド洋域, IGAC/ACE-Asia (Huebert *et al.*, 2003)では東アジア域の2001年春期のエアロゾル の化学的・物理的特性が詳細に調査された.日本科学

"天気"51.11.



第3図 エアロゾルと放射フラックス観測を行っているアジア域のサイト.

技術振興事業団の APEX (Asian Atmospheric Particle Environmental Change Studies) は、アジア域の エアロゾルが作り出す間接効果の調査を行っており、 2001年4月にはACE-Asiaと共同観測を奄美大島周 辺で実施した。また、科学技術振興調整費の ADEC (Aeolian Dust Experiment on Climate impact) が日 中共同研究として黄砂現象の把握のために実施されて いる. WCRP/GEWEX で実施されたGAME (GEWEX Asian Monsoon Experiment) や CEOP (Coordinated Enhanced Observing Period) において も、放射エネルギー収支を含めた地表面フラックス観 測のインフラ整備が行われてきた。現在では、さらに 新しいトレンドとして、研究と対策を目的とした総合 的なプロジェクトが欧米の研究者を中心として提案さ れつつある。例えば、アジア域の大気汚染による気候 影響,農業被害や健康被害などの調査,対策策定プロ ジェクト ABC (Atmospheric Brown Cloud) が国連 環境計画(UNEP)によって計画されつつあるが、そ の主体は V. Ramanathan などの大気科学研究者であ る (Ramanathan et al., 2003). このような国際社会 によるアジア域への研究投資や、アジア各国の経済成 長による各国内環境研究への投資も増えており、アジ ア域での研究は充実しつつある。

第3図にアジア域におけるエアロゾルと放射エネル ギー収支観測の主要サイトを掲げる.このうち, SKYNET サイトの一部(奄美大島,福江島,合肥, Sri-Samrong) では、スカイラジオメーター、日射・赤外 放射フラックス計、ライダー、マイクロ波放射計、全 天カメラによる雲量、エアロゾル散乱計と吸収計によ るエアロゾルの散乱と吸収断面積(これらから消散対 散乱の比である1次散乱アルベドが得られる)が整備 されて、エアロゾル・雲・放射エネルギー収支に関す る総合的な観測体制が整いつつある.ABC プロジェク トのスーパーサイトとなった韓国 Gosan サイト、モル ジブサイト、ネパールサイトでもこのような大規模な 観測システムが導入される予定で、現在、ABC サイト に設置するべき測器の調整が研究者コミュニティーで 行われている.もちろん、短期寿命ガス関連の測器も ABC では設置される予定である.

現在の全球規模のエアロゾルの気候影響研究のトレ ンドは、このような地上観測サイトを利用した、モデ ル・地上観測・衛星観測の高度な同時利用の方向にあ る.たとえば、AERONET (Holben *et al.*, 2001) に よる全球200点あまりの波長別天空光輝度を再現する ためのエアロゾル特性と分布を同化するような解析が 行われつつある.また、人工衛星のリモートセンシン グの検証としても多くの地上観測サイトの利用が始 まっている.このような目的に資するように、観測・ 解析の自動化、標準化、リアルタイムのデータ公開が ひとつの流れになりつつある.また、航空機利用も盛

785



第6図 奄美大島とGosanにおけるエアロゾル による24時間平均晴天放射強制力の光学 的厚さ依存性。2001年4月の例。エアロ ゾルの複素屈折率の虚数部を0から0.05 まで変えた理論値を線で示す(破線:奄 美大島, 点線:Gosan)(Nakajima et al., 2003).

んであるが,これに関しては専用観測機を持たない我 が国との体力差は大きくなる一方である.

#### 4. アジア域のエアロゾルの光学特性と放射収支

第4図(788ページに掲載)に, TERRA 衛星搭載の MODISによるチャンネル1,2,6および8のデータ を利用した4チャンネル法(Higurashi and Nakajima,2003)によって得られた土壌性エアロゾルと炭 素性エアロゾルの光学的厚さの2003年3月,4月,5 月の月平均値の分布を示す.図は,前節で概観したよ うな東アジア域の複雑なエアロゾルの混合状態を示し ている.特に,この年の5月にはシベリアの森林火災 から発生した炭素性エアロゾルが日本付近を広く覆っ ていることが分かる.波長500 nmにおけるその光学的 厚さは0.5を越える.

サハラ砂漠等における土壌性エアロゾルの一次散乱 アルベドは0.95程度の値を取ることが再認識され てきたが(Kaufman et al., 2001; Takemura et al., 2002), アジア域ではこれも複雑である. 第5図(788 ページに掲載)に2001年4月にSKYNET 奄美大島サ イトで観測されたエアロゾルの化学組成と一次散乱ア ルベドの時系列を示す. この時は, 4月10日から15日 の間に顕著な黄砂が訪れたことが, 土壌性粒子の増加



Amami-Oshima

第7図
 奄美大島海域における大気のエネルギー
 収支. 2001年4月の月平均値. CRF:雲
 放射強制力, ADRF:エアロゾルによる
 直接効果の全天放射強制力, AIRF:エ
 アロゾルによる間接効果の放射強制力,
 SH+LH:顕熱と潜熱フラックス(Nakajima et al., 2003).

によって明らかであるが、一次散乱アルベドは0.8近く まで下がっている。その原因は、この時期、同時に増 加した黒色炭素(すす)にある。すなわち、この領域 では、第2図と第4図に示すように人為起源エアロゾ ルが黄砂粒子と複雑に入り交じった形で輸送されるた めに、その光学特性も単体のものから大きく離れてい る。

このようなエアロゾル層が作り出す放射強制力は複 雑で光学的厚さのみでは決められない。第6図に奄美 大島と Gosan サイトで放射フラックスと天空輝度を もとに推定したエアロゾルによる晴天放射強制力の24 時間平均値 (RF<sub>24,cir</sub>)を, 波長500 nm でエアロゾルの 光学的厚さ(τ500)の関数としてプロットしてみる. 図にはエアロゾルの太陽放射に対する光吸収係数(複 素屈折率の虚数部)の値を変えた理論値も同時に示す. この時期, Gosan よりも奄美大島の方が大きな光吸収 性を有していることがわかる。また、ばらつきも大き く, 日によって光吸収が大きく変化している. このこ とは東シナ海の狭い領域でもエアロゾルの光学的厚さ が非常に複雑に変化していることを示している。必ず しも、Gosanのようなエアロゾルの発生源に近い地点 の方が光学的に複雑であるとは言えない。むしろ発生 源から遠い奄美大島の大気の方が,様々な発生源から

"天気"51.11.

のエアロゾルの影響を受けて複雑に変化している. 24 時間平均した晴天放射強制力の単位光学的厚さ当たり の値 ( $\beta = -RF_{24,clr}/\tau_{500}$ )を放射強制の効率因子と呼ぶ が,その値は、米国東海岸のTarfoxでは70程度 (Russel *et al.*, 1999),モルジブでは25から75の値 (Ramanathan *et al.*, 2001)と言われているが、第6 図では、55から100の値にあり、この領域でエアロゾル の光吸収が大きいことが分かる

このような地上観測から求めたエアロゾルモデル や、衛星観測のエアロゾル種分類、SPRINTARS エア ロゾルモデル (Takemura et al., 2002), CFORS 化 学メソスケールモデル(Uno et al. 2003)と言った4 つの方法から総合的に求めた奄美大島の2001年4月の 全天放射エネルギー収支は第7図のようになる(Nakajima *et al.*, 2003) モデルによる光学的厚さの渦小 評価や,地上観測における光吸収の過大評価の可能性 はあるものの大気上端でのエアロゾルの直接効果によ る放射強制力は20%の範囲で求まっている その大き さは-5.6 W/m<sup>2</sup>に及ぶ. 間接効果は SPRINTARS モ デルと AVHRR データの1990年4月の解析値から求 めたが (Nakajima et al., 2001; Sekiguchi et al., 2003), その大きさは-3.2 W/m<sup>2</sup>であった。下端では 直接効果と間接効果はそれぞれ、-15.8 W/m<sup>2</sup>と-4.5 W/m<sup>2</sup>であった。地表面での手法による違いは大 きく50%くらいになっている。

さて、これらの値を第1図で示したように人為起源 エアロゾルの全球年平均値と比較すると、次の様なこ とが明らかになる.①第7図の領域で約半分が人為起 源のエアロゾルであると粗く仮定すると、直接効果の 大気上端と下端での放射強制力は,第7図の約1/5程度 である.②間接効果の大気上端での値は、1/2~1/3で ある.

このような事情は、大気上端でのエアロゾルの直接 効果の放射強制力の地域分布を見ると明らかである (第8図:788ページに掲載).図には炭素性エアロゾル と硫酸塩エアロゾルが作り出す放射強制力を示すが、 光吸収をしない硫酸塩エアロゾルがどの場所でも負の 強制力を示すのに対して、すすを含む炭素性エアロゾ ルは局所的には大きな負の値をとるものの、地表面反 射率の高い陸域では正の放射強制力を示すために、全 球平均では+0.08 W/m<sup>2</sup>と小さな正の値になってし まう.従って、大気上端でのエアロゾルの直接効果の 値はすすの存在によって全球平均では小さな値にな る.逆に、間接効果は硫酸塩エアロゾルのような状況



と同じで,負の値の和になるために,全球平均値は東 アジアの春期の値とそれほど違わない.このようにし て,全球平均としては小さなエアロゾルの直接効果も 局地的には大きな強制力を作り出すことができる.ま た,地表面では-10 W/m<sup>2</sup>にも及ぶ大きな強制力を 作っている.一方,間接効果は全球規模で作用し,惑 星反射率を変えることによって全球の熱収支に影響を 与える.

今後の研究として重要なのは、これらのエアロゾル の気候影響のうち、大きな不確定性が残っている間接 効果と、地表面での直接効果の評価である.このうち、



第2図 東アジア域春季における CO, 硫酸塩エ アロゾル,土壌性エアロゾルの典型的な 輸送状態(九州大学鵜野伊津志氏提供).



 第4図 TERRA/MODIS 衛星搭載イメジャー による2003年春季の日本周辺のエアロゾ ルの波長500 nm での光学的厚さの分布. DST:土壌性エアロゾル, CRB:炭素性 エアロゾル、上から3月,4月,5月の 月平均値(Higurashi, 2003).



第5図 エアロゾルの一次散乱アルベド(上)と
 化学組成(下)の時系列. 奄美大島, 2001
 年4月の例(Nakajima et al., 2003;
 データは北海道大学太田幸雄氏提供).

Carbonaceous (BC+OC) (+0.08 W m<sup>-2</sup>)



第8図 SPRINTARS モデルで計算された炭素 性エアロゾルと硫酸塩エアロゾルによる 大気上端での年平均放射強制力(Takemura *et al.*, 2002).

AVHRR retrieval (4 mon mean)



GCM simulation (Khairoutdinov)



第9図 衛星観測とモデルによる低層雲の有効粒 子半径 (ミクロン)の比較. 1990年1月, 4月,7月,10月の平均値. 上から AVHRR による観測値, Berry のパラメ タリゼーションによるモデル値, Khairoutdinov のパラメタリゼーションによ るモデル値 (Suzuki *et al.*, 2003).

間接効果の評価は主にモデルによって行われている が,現在の所,不確定性が特に大きい.第9図(788ペー ジに掲載)に,エアロゾル数と雲粒子数に関するいく つかのパラメタリゼーションを用いた低層雲の粒子半 径のモデル再現値を衛星観測値に比較するが,高緯度 や熱帯域の再現状態などから,パラメタリゼーション の改善が必要なことがわかる。

また,大きな課題として残っている,大気汚染によっ て雲量は変化するのか,降雨量が変化するのか,など の問題も,評価法の差が大きく確度の高い知識は得ら れていない (Iwasaki *et al.*, 1999; Menon *et al.*, 2002; Kawamoto *et al.*, 2003).また,第10図に示す ような二酸化硫黄排出量と雲パラメーターの変化を直 接結びつけるような研究も必要とされている.

### 参考文献

- Higurashi, A. and T. Nakajima, 2002 : Detection of aerosol types over the East China Sea near Japan from four-channel satellite data, Geophys. Res. Lett., 29 (17), 1836, doi : 10. 1029/2002GL015357.
- Higurashi, A., 2003 : Aerosol Characteristics over the East China Sea from satellite four-channel radiances, IUGG General Assembly, Sapporo, June 30-July 4.
- Holben, B. N., D. Tanre, A. Smirnov, T. F. Eck, I. Slutsker, N. Abuhassan, W. W. Newcomb, J. S. Schafer, B. Chatenet, F. Lavenu, Y. J. Kaufman, J. V. Castle, A. Setzer, B. Markham, D. Clark, R. Frouin, R. Halthore, A. Karneli, N. T. O'Neill, C. Pietras, R. T. Pinker, K. Voss and G. Zibordi, 2001 : An emerging ground-based aerosol climatology : Aerosol optical depth from AERONET, J. Geophys. Res., **106**, 12067-12097.
- Huebert, B. T., T. Bates, P. B. Russell, G. Y. Shi, Y. J. Kim, K. Kawamura, G. Carmichael and T. Nakajima, 2003 : An overview of ACE-Asia : strategies for quantifying the relationships between Asian aerosols and their climatic impacts, J. Geophys. Res., ACE-Asia Special Issue, in press.
- IPCC, 2001: Climate Change 2001-The Scientific Basis J. T. Houghton, Ed., Cambridge Univ. Press.
- Iwasaki, T. and H. Kitagawa, 1999 : A possible link of aerosol and cloud radiations to Asian summer monsoon and its implication in long-range numerical weather prediction, J. Meteor. Soc. Japan, 76, 965-982.

Kaufman, Y. J., A., 2003 : The global aerosol system

and its direct forcing of climate results from MODIS, AERONET and GOCART, IUGG General Assembly, Sapporo, June 30-July 4.

- Kaufman, Y. J., D. Tanre, O. Dubovik, A. Karnieli and L. A. Remer, 2001 : Absorption of sunlight by dust as inferred from satellite and ground-based remote sensing, Geophys. Res. Lett., 28, 1479-1482.
- Kawamoto, K., T. Hayasaka, T. Nakajima, D. Streets and J.-H. Woo, 2003 : Examining the aerosol indirect effect using SO2 emission inventory over China, submitted to Atmospheric Research.
- Menon, S., J. Hansen, L. Mazaranko and Y. Luo, 2002 Climate effects of black carbon aerosols in China and India., Science, **297**, 2250-2253.
- Nakajima, T., A. Higurashi, K. Kawamoto and J. E. Penner, 2001 : A possible correlation between satellite-derived cloud and aerosol microphysical parameters, Geophys. Res. Lett., 28, 1171-1174.
- Nakajima, T., M. Sekiguchi, T. Takemura, I. Uno, A. Higurashi, D. H. Kim, B. J. Sohn, S. N. Oh, T. Y. Nakajima, S. Ohta, I. Okada, T. Takamura and K. Kawamoto, 2003 : Significance of direct and indirect radiative forcings of aerosols in the East China Sea region, J. Geophys. Res., ACE-Asia Special Issue, in press.
- Nozawa, T., S. Emori, A. Numaguti, Y. Tsushima, T. Takemura, T. Nakajima, A. Abe-Ouchi and M., Kimoto, 2001 : Projections of future climate change in the 21st century simulated by the CCSR/NIES CGCM under the IPCC SRES scenarios, In'Present and Future of Modeling Global Environmental Change-Toward Integrated Modeling', Matsuno, T. and H. Kida eds., Terra Scientific Publishing Company, Tokyo, 15–28.
- Ramanathan, V., P. J. Crutzen, J. Lelieveld, A. P. Mitra, D. Althausen, J. Andersen, M. O. Andreae, W. Cantrell, G. R. Cass, C. E. Chung, A. D. Clarke, J. A. Coalkey, W. D. Collins, W. C. Conant, F. Dulac, J. Heinzenberg, A. J. Heymsfield, B. Holben, S. Howell, J. Hudson, A. Jayaraman, J. T. Kiehl, T. N. Krishnamurti, D. Lubin, G. McFarquhar, T. Novakov, J. A. Ogren, I. A. Podgorny, K. Prather, K. Priestley, J. M. Prospero, P. K. Quinn, K. Rajeev, P. Rasch, S. Rupert, R. Sadourny, S. K. Satheesh, G. E. Shaw, P. Sheridan and F. P. J. Valero, 2001 : Indian Ocean Experiment : An integrated analysis of the climate forcing and effects of the great Indo-Asian haze, J. Geophys. Res., 106, 28371-28398.

Ramanathan, V., and P. J. Crutzen, 2003 : New direc-

tions : atmospheric brown clouds, Atmos. Environ., **37**, 4033-4035.

- Russell, P. B., J. M. Livingston, P. Hignett, S. Kinne, J.
  Wong, A. Chien, R. Bergstrom, P. Durkee and P. V.
  Hobbs, 1999: Aerosol-induced radiative flux changes off the United States mid-Atlantic coast:
  Comparison of values calculated from sunphotometer and in situ data with those measured by airborne pyranometer, J. Geophys. Res., 104, 2289-2307.
- Sekiguchi, M., T. Nakajima, K. Suzuki, K. Kawamoto, A. Higurashi, D. Rosenfeld, I. Sano and S. Mukai, 2003 : A study of the direct and indirect effects of aerosols using global satellite datasets of aerosol and cloud parameters. J, Geophys. Res., in 108 (D22), 4699, doi ; 10, 1029. 2002 JP 003359.
- Suzuki, K., T. Nakajima, A. Numaguti, T. Takemura, K. Kawamoto and A. Higurashi, 2003 : A study of the aerosol effect on a cloud field with simultane-

ous use of GCM modeling and satellite observation, J. Atmos. Sci., **61**, 179–194.

- Takemura, T., T. Nakajima, O. Dubovik, B. N. Holben and S. Kinne, 2002 : Single scattering albedo and radiative forcing of various aerosol species with a global three-dimensional model, J. Climate, 15, 333-352.
- Takemura, T., 2003: SPRINTARS モデルによる放射 強制力評価に関する私信.
- Uno, I., G. R. Carmicahel, D. G. Streets, Y. Tang, J. J. Yienger, S. Satake, Z. Wang, J.-H. Woo, S. Guttikunda, M. Uematsu, K. Matsumoto, H. Tanimoto, K. Yoshioka and T. Iida, 2003 : Regional chemical weather forecasting system CFORS : Model descriptions and analysis of surface observations at Japanese Island, Stations During the ACE-Asia Experiment, J. Geophys. Res., 08 (D23), 8668, doi : 10. 1029/2002JD002845.

501 (リモートセンシング)

## 3. 東アジアにおける地表面植生の変化

## 本 多 嘉 明\*•梶 原 康 司

1. はじめに

1991年以来,モンゴル国内において衛星を用いた植 生調査を実施し,毎年のように起こる干ばつを経験し た.現地の聞き取り調査による結果も20年来草原の疲 弊が進行しているとのことであった.第1図は,1930 年頃の平年値をもとに植生モデルによって作成した東 アジア植生分布図である.第2図は,NOAA/ AVHRR-GACデータに基づく1990年の東アジア植生 分布図である.両者を比較するとタクラマカン砂漠周 辺において草原が減少し,半砂漠,砂漠が拡大してい ることが分かる.また,第3図は,NOAA/AVHRR-

- \* 千葉大学環境リモートセンシング研究センター.
- © 2004 日本気象学会

GAC データに基づく1998年のタクラマカン砂漠周辺 の植生分布図である.1990年の状態に比べて砂漠化が 進展している状況がよく分かる.しかしながら, NOAA/AVHRR-GAC データの解析による結果は数 十年あるいは十年単位の長い間隔をあけてやっと分か る程度の粗いものである(松岡ほか,1998).そこで, 本講演では,新しい衛星データを利用した,砂漠化の 詳細なモニタリングのための手法開発に関する研究の 現状を紹介する.

#### 2. 研究の流れ

草木主体の草原植生においては、植生被覆状態(植 生被覆率など)を衛星データによって推定できる(近 田ほか、2002)、さらに、草原タイプごとに植生被覆率

"天気"51.11.

790