

カット APS94D を装備して飛ぶ カナダ空軍の ARGUS 機 (Motorola 社提供)

駒 井 二 郎

V. SLARの特性(I) (続)

映像の歪み(続)

これまでの説明がやや定性的にすぎたので 映像の歪 みの問題を多少 解析的に整理してみよう. 地形補正 はともかく 例の斜距離〜実距離間の相異は地質構造の 判読に際して深刻な影響をおよぼすだけに 何としても restitution の段階で自動化を図りたいところである.

実際にそれは可能であり 機械的な処理は簡単ではな いにしても 少なくとも多大の困難を伴うというほどの ことでもない.

この補正は前述の通り CRT の掃引機構の改良で一応 解決しうるが より正確な処理を期すためには "撮 像飛行 (image flight)"の前に あらかじめ "地形測定 飛行 (terrain flight)" を行ない 電波高度計によって 所要の図化精度に見合った数だけの地点における対地高 度を把握しておくのが望ましい. この予備飛行の仕様 は理論的に見積って綿密な計画をたてることができるし そのデータは地形補正を試みる際にも役立つ. また陰 影効果を高めるための最適測線方向の選定への基礎資料 ともなりうるから とにかく何らかの形で本測定に先立 つ予察飛行は必ず実施する必要がある. を基準面における実距離 G_1 を目標の標高点からとっ た実距離 H を海抜の飛行高度 K を目標点の標高 K' を航空機直下の鉛直点 (nadir) の標高 <math>R を地球半 径とすれば 斜距離を実距離に変換するため加えるべき 補正量は (S-G) となる. しかし再生の過程で飛行 方向とレンジ方向の長さを一致させる必要から 両記録 の縮尺の変換を行なわねばならない. したがって補正 前の原フィルムの縮尺を1インチ当り λ マイル 補正後 のそれを α マイルとすれば 映像上における所要の偏移 量Cは

となる.

第1図から明らかなように目標とする地物が鉛直点に 近づくにつれ Cは(H—K)に漸近してゆく. 換言 すれば最大の歪みは鉛直点近傍に生ずることとなるが この分をあらかじめ再生機上でズラしておけば「初期補 正」をゼロにすることができる.

次に « を地球の曲率に関連した係数とすれば Gは

 $G = \varepsilon [S^2 - (H - K)^2]^{\frac{1}{2}}$ ただし $\varepsilon = \frac{K}{[(R + K)(R + H)]^{\frac{1}{2}}}$

今 第1図においてSを航空機~目標間の斜距離 G

- 18 -

となるから 飛行高度による偏移の分を(1)式に導入すれ ば補正方程式は

この補正を自動的に行なうためにはいろいろな方法が 考えられるが 一例としてエレクトロルミネセンスを巧 妙に利用した再生機の概念を第2図 (FIORE, 1967) に示 す. 原理的には映像の光路長を原記録フィルムを走査 させつつ 上式で与えられる量だけ移動させればよく レンズ移動量の指令は K K' H 等のデータを処理 したディジタルコンピュータから供給される. 同図中 のFは下式により定義される量で 映像上における鉛直 点~目標間の距離に相当し これが EL パネルの走査速 度を制御する.

$$F = \frac{[S - (H - K')]}{\alpha}$$

レンズ系のみでは応答速度がおそいため 補正量が大 なるときには加速度が追いつかず 再生過程の低能率が



さけられなかったのを 動作の迅速な EL パネルのディ ジタル特性によって改善を図った点に この方式の特色 がみられるものである.

ただこの補正は 精度と処理速度にさえ高度な註文を つけなければ 判読の際に手作業でも容易に行なえるも のであって 第3図は DALKE et al. (1969)の考案した ノモグラフの一例である. 数学的関係はきわめて簡単 だから この程度のものでも充分 実用になるが あく までも平坦地形を前提としている点は注意を要し 飛行 高度が低くなるにつれこの誤差は増大してゆく.

一方 同じく前回で略述した "squint (斜視)" にして も 結果として生ずる影響は似ているものの厳密には横 風によって航空機自身が流される偏流角とは区別される べき性質のものであり 狭義の "斜視" とは放射電磁波 の主ビームが機体軸と直交する線との間につくる角度を 指す. これは使用周波数によって異なってくるが 偏 流角とは相加性があり かつ一定値をとるのでハードウ ェア上における修正には格別に厄介な問題は生じない. 第4図は Motorola の APS94D が採用している現場用





第5図 ヨーイング安定装置を停止した場合 の映像(Motorola 社提供)



VI. SLARの特性(II) 障影効果

さまざまな地物に伴って映像 上に生ずる陰影効果は SLAR の特徴が最大限に発揮されるポ イントのひとつである. もと もと普通写真の判読に際しても 陰影は立体感を浮き立たせる上 に有力な要因ではあったが し ばしば指摘されるようにSLAR は低太陽角度航空写真 (LSAP) と共通点を有するだけに とり わけ線状構造の強調効果におい て一層 重要な役割を果す. しかもSLARは LSAPよりは 調査計画の自由度に恵まれてい るだけに一段と有利である.

すなわち LSAP の撮影に際し

のチャートで CRT 管面上の掃引軸をセットした値に 応じて回転させるものである.

また「歪み」というよりはむしろ「雑音」の範ちゅう に入るけれども ジャイロによるアンテナの安定化(こ の場合は対ヨーイング)を欠いた場合の映像を第5図に かかげておく. 試験飛行以外ではこのように故意に安 定化を怠ることはまず考えられないが 実用上これが問 題となるのは たとえばはげしい雷雨のなかで撮像飛行 を強行したような場合である(第6図一WINSLOW,アリ ゾナ). 同図中央部下辺に雷雲の中心が認められ 安定 装置はもちろん動作してはいるが 強度の大気乱流のた め 縞状の模様が広範囲にわたって発生している状況が 観察されるであろう. ては 当然ながら作業時間は早朝または夕刻に制限され るし 地理的条件によって幅はあるにしても太陽の運行 は東から西へと一定方向に限られるから この意味では ランダムに分布する地質単元の走向に対し常に最適の測 線方向をとれる訳ではない. SLAR がこの種の制約か ら一切 解放されていることは明らかである.

さて SLAR の陰影効果はすべて第7図に集約されて おり 各部の意味するところは自明と思われるが 伏角 β と電磁波ビームの到来方向に背を向けた走向長の長い 地物(たとえば紙面と垂直な向きにのびる二次元モデル 的地塁)の勾配 α との相対的関係により 次の三種類の 場合に大別することができる.

(1) $a < \beta$:斜面はビームによってくまなく照射され 陰影は



第7図 二次元的地形による SLAR の陰影効果 (Lewis et al. による) まったく生じない.

- (2) α = β: いわゆる grazing angle の入射角で 斜面は部 分的に照明され 薄暮時のような微光を生ずる.
- (3) α>β:斜面はビームから遮敝され 反射信号が消失して 長短さまざまな陰影を生ずるが この影は地物ま での距離が遠いほど(αが小なるほど)長くなっ てゆく.

容易に理解される通り この条件は地物の走向が飛行 方向と平行の場合においてのみ成り立つ. 測線と走向 間の角度(偏位角) θ が増加するにつれ 一定の伏角の もとで同量の陰影を生ずるべきαは増加してゆくが 第 8図はこの関係を表わしたもので 実用的には陰影長か ら地物の後背角を求めたい場合のαの θ による補正曲線 と考えてよい. たとえば $\beta=\theta=40^\circ$ ならば 陰影を 生ぜしめているαは 47.5°以上なることが推定される.

逆にこの θ の影響を無視して α を求めたときの誤差を 示したのが第9図で $\theta < 30^{\circ}$ の場合には β の如何にかか わらず誤差は5°以下にすぎないが θ が50°を越すと急 激に増大し とくに $15^{\circ} < \beta < 45^{\circ}$ の範囲でいちじるし い.

このようにしてレンジ方向と地物の走向との相互関係 →電磁波ビームの照射方向 (look direction) は SLAR 映像の陰影効果を大きく支配するのであるが この変化 による地質構造の検出能力について"古典的"に著名な のは MacDonalD et al. (1969)の研究である. もと より照射方向の重要性は早くから多くの人々によって認 識されてはいたが 同一地域についていろいろと方向を 変えて反復測定を行なった例が少なく MacDonalD ら の系統的な成果がまとまるまでには 例のパナマー北西 コロンビア調査(1967)を待たねばならなかった. す なわちこの調査では 大部分の地域が互いに直交する4 本または2本のレンジ方向をもつようにして撮像された のである. 彼らの解析で採用された判読対象は断層 節理系および傾斜面の三種類で これらは岩石の種類に あまり関係なく普遍的に存在し とりわけ熱帯地方では 通常 地形によく反映している場合が珍しくないからで あった.

ただし空中写真と同じく あるいは分解能において劣 る SLAR では それ以上に断層と節理(系)の弁別は 困難で とくに既存の地質資料を欠いているような場合 には 一般に明瞭で長い延長のリニアメントを断層とみ なし 短かく交差するような表われ方のリニアメントを 節理または節理系として分類している.

第1表はその結果の要約であるが 表中 50mを境に 地形の起伏を区分しているのは必ずしも明確な根拠があ る訳ではなく せいぜい "高" "低"程度の意味合いにす ぎない. もっとも高低の区分それ自体はこの種の分析 を試みる場合にはきわめて重要な事柄で できるだけ細 分することが望ましい. また入射角によりレンジ方向 を次の三種に大別したが これはさきほどのLewis らの 行った分類に対応する.

- (1) 近距離領域:入射角<55°
- (2) 中距離領域:55°<入射角<69°
- (3) 遠距離領域:入射角>69°

第1表で注目されるのはまず断層の場合 比高の如何 にかかわりなく偏位角の影響が圧倒的に検出率を左右し ていることで たとえば検出不能とされた判読対象のう



判読対象 とした地 質要素	判読対 象総計	判読対象 の比高 (m)	比高別 判読対 象数	検田でき た判読対 象 <u>(%)</u>	様田でき なかった 判読対象 (%)	平均偏位角
断 層	96	<50m	54	70%		55%≧60°
					30%	75%≦30°
		>50m	42	83%		46%≧60°
					17%	71%≦30°
節理系	78	<50m	47	60%		36%≦30°, 32%≧60°
					40%	58%≦30°
		>50m	31	90%		40%≧60°, 35%≦30°
					10%	65%≦30°
傾斜面	65	<50m	28	71%		50%≦30°
					29%	63%一斜面とアンテ ナは相対している
		>50m	37	87%		47%≧60°
					13%	100%一斜面とアンテ ナは相対している

第1表 照射方向による地質構造検出への影響(McDonald et al.による)

ち75%は これが 30°以下の場合であった. 逆に偏位 角が 60°を上回れば 歩留りは急速に向上する.

一方 節理系の方はこれとやや趣きを異にし 目標の 比高によって検出率に相当の差がみられる. 一般に S LAR 映像では分解能が高くはないだけに 個々の節理 そのものよりも節理系として判読されることになる場合 が多いが 通常 これらは短かいリニアメントの集合と して表現されるから 起伏のはげしい地域の方が検出し やすくなるのは道理といえよう. またこの場合といえ ども偏位角の影響はやはり大きく 比高50m以上の地域 でも検出にいたらなかった個数のうち50%が これまた 30°を割っている事実が目につく.

上記とほぼ同様の傾向は傾斜面の場合についても認め られるが 斜面がアンテナと向き合っているような場合 には検出率が低下してくるのはある程度 やむをえない ものといえよう.

これらの分析結果を通じ いずれの場合についても-貫していえることは 照射方向の飛び抜けた重要性であ り とりわけ地形にせよ地質にせよトレンドがある特定 の方向に片寄っているような地域では この選定を誤る と致命的な結果を招くおそれが強い. 結論としてMac Donald らは 処女地域の地質概査の場合には直交する 4本の撮像飛行 既存データが若干 利用できる場合の 精査においても最低2方向が必須 と主張している. 記号は異なっているが 誤差の急増する偏位角 30°(第 9図ではθ=60°)の範囲が大体 一致しているのは興味 深い。 実際のSLAR映像の具体的な例を 第10回と第 11図にかかげる. どちらも米国の地質家にはなじみ深 い地域とのことで なかんずく第10図の Spanish Peaks (コロラド州南~中央部)には多種多様な火成岩体や構 浩線が分布し かつ全域にわたって地形がほぼ水平な堆 積岩層とこれに貫入した岩株 岩脈等によって規制され ていることから広く知れ渡っているところのものである. 局地的な高低差はときには 2,000m 以上にも達し 巨 大な火成岩塊がこれを特徴づけているが 岩脈群の比高



第10図 照射方向によるリニアメントの強闘と減衰効果(1)—Spanish Peaks, Colorado (MacDonald et al. による)

第11図 照射方向によるリニアメントの強調と減衰効果(2)—Boston Mts., Arkansas (MacDonald et al. による)

や幅は 30m にもおよぶ. 図中きわ立った山陵の(*B*) (*C*)がそれぞれ West, East Spanish Peaks で 正反対 の飛行方向から撮像されたA B両図に生じた陰影の大 きさにはかなりの差のあることが認められる. 同様に して (*A*)-(*A'*) (*D*)-(*D'*) (*J*)等の岩脈群は B 図上では明瞭に識別できるにもかかわらず A図ではあ まり判然とせず とりわけ (*D*)-(*D'*)などの検出はは なはだ困離と考えられた. この遠近両レンジの相異に よる検出能の差は ほぼ平行して多数の岩脈が走る(*H*) 東部では一段と増幅されて現われている.

さらに同図は 水系パタンの判読に際しても照射方向 の重要性を暗示する. すなわちA図の遠距離領域では Apishapa 河(G)の stream channel が容易に追跡しう るのに反し B図上の近距離領域ではそれがきわめて困 難であり (I)西方の流域も両図の表われ方には顕著な 差が認められる. またこのときの SLAR システムは 斜距離のままの表示型式を採用していたため 例の近距 離における縮尺の圧縮現象が起っており その典型的な 例は(E)の線状渓谷群にみることができる.

一方 第11図はアーカンサス州の Boston 山系南部に おける SLAR 映像で この場合は3本の異なる照射方 向で撮像されたため それぞれの陰影効果にはさらに歴 然とした差が生じた.本地域はまたこれまでに各種の リモートセンシングの試験的調査がたびたび行なわれ 関係各方面から多大の関心を集めた地域でもあった.

本図の焦点は南北に連なる渓谷群の示すリニアメント これらのリニアメントに直角の照射方向で撮 にある. 像されたA図では (A)--(A') (D)--(D') の増威が 明らかに認められるのに反し 平行方向でとられたB図 ではそれほど明確ではない. まったく逆の現象が前二 者とは 直交方向にのびる (F)-(F') について観察さ れ 微小な支流群の分布する(C)付近も同様である. 南北線に対し斜め方向の測線であるC図では当然 AB 両図の中間的な特性を備える結果となった. これらの リニアメントの高低差はときには 270m にも達するが 一般に森林に厚く覆われており もし解析者に B 図のみ しかデータとして提供されなかったならば (A)--(A') (D)-(D)'はいずれも判読不能であったものと考えられ 照射方向の重要性を裏書きしたよい実例といえるであろ 5.

ただ第11図のように せいぜい数十平方キロの小範囲 では照射方向の比重は大きかったが Boston 山系全域 ともなると事情は相当に異ってくる (DELLWIG et al. 1968). 第12 図は同地域における全リニアメントの方 向頻度分布であるが この結果からみる限り 照射方向 による差異は決定的といえるほどには必ずしも感じられ ない. 取り扱う標本数(撮像面積)が大きくなるにつ れ リニアメントの走向は一般にはランダム化の様相を 濃くしてゆくであろうから 当り前とも考えられる. もちろん さればとて照射方向の重要性が何ら減殺され るものではないし 処女地域の SLAR 調査においては 最適測線パタンの合理的な計画のための予察飛行は あ る程度 不可欠といえよう.

上記の諸問題に関連して より基礎的な実験を行なっ たのは WISE (1969) であった. 彼は1平方フィート 四方のポリスチレンを用い ワイオミングーモンタナの ロッキー山脈に付随した断裂系になぞらえた 45°傾斜で 8方向に走る円鋸状の谷地形モデルをつくり 照射方向 と伏角をいろいろに変えてその反応を検討した(第13図).

この図でもっとも目立つのは ENE 方向のリニアメ ントが上段と下段で大きく明暗を分けていることであっ て この結果 この種の構造がもっとも明瞭にその姿を 現わしてくるのは一方の壁面が完全に影におおわれ 他 方が完全な照射を受ける条件を満している場合と推論さ れたのである. この辺の関係を図解したのが第14図お よび第15図で 伏角をβ 谷地形の平均勾配を7とすれ ば 陰影効果による検出能を最大ならしめる最適の偏位



第12図 Boston 山系における全リニアメントの方向頻度分布 (DELLWIG et al. による)



第13図 プラスチックモデルによる照射方向と陰影効果の実験一上段は同一 伏角で照射方向を変えた場合 下段は 同一照射方向で伏角を変えた 場合(WISEによる)

角αは 次式で与えられる.

- 24 -

$$\sin \alpha = \frac{BC}{AC} = \frac{DC/\tan \gamma}{DC/\tan \beta} = \frac{\tan \beta}{\tan \gamma}$$

たとえば平均勾配30°を有する谷地形部が 伏角10°で 照射された場合 $\alpha = 18°$ がもっともすぐれた判読結果を 与えるであろう. 第14図は前掲の第8図ともある程度 関連しているものであるが 実用上 この図に包含され た意義は小さくない. WISE は10°キザミに照射方向 を変えて実験した結果 もしすべてのリニアメントをも れなく捕捉しようと望むならば 測線間の角度は40°を 越えてはならないと指摘している.

ところで陰影効果を利用して空中写真と同じく 地物の比高を測定することができる (Laprade et al. 1969).

ただし再々くり返す通り 角度測定であるカメラに対 し SLAR は距離測定を動作原理とするため 両者の間 には実際上 かなり異質の面があるが 能動系だけにこ の点も SLAR の方がやりやすいといえるだろう.



第14図 谷 地 形 モ デ ル (WISE による)

今 ほぼ完全な垂直に切り立った岩頸状の目標 を考える. 第16図において L_R を斜距離表示上 で目標が映像を結んだ長さ S_R を陰影の長さとす れば 目標の比高 h は

$$h = [L_R(L_R + S_R)]^{\frac{1}{2}}$$

として求められる. 同様にして実距離表示では

 $h = (L_G S_G)^{\frac{1}{2}}$

ここで重要なのは これらの簡単な関係式には いずれも飛行高度や電波伝播距離などが含まれて おらず 使用した SLAR 装置の掃引形式さえ判 れば映像上で知りうる量のみから比高が推定でき

ることで 実用上の価値は大きい. 第17図はエ ンパイヤステートビルをシミュレートした SLAR 映像 で この程度の質の映像を用いても 上式を適用した結 果の誤差はわずか数パーセントにすぎなかった.

もっとも前回でもふれた CRT 管面上のスポットサイ ズの影響を補正(目標像の長さについては減じ 陰影長 の場合には加算)しないと精度は落ちるが 映像上に結 ぶ地物の長さが距離に依存せず 電磁波ビームと法線の なす入射角によってのみきまることをうまく利用した方 法である. さらに飛行高度などの補助データが加われ ば これとほぼ類似の考え方に立った簡易な式が普通の 丘陵地形のように垂直性にとぼしい一般的な地物の場合 や たとえ垂直に立っていても たとえば暗い水面上に 陰影を消失している吊橋のような目標に対しても適用で きるが いずれにせよ総合的な精度が写真よりは多少 落ちるのはさけられない.

一方 第8図から各種の地形・地質構造の勾配αについて 第7図のようなモデルを仮定すれば半定量的推定



-25 -

が可能なことは前述の通りである. すなわち さきほ どの例 ($\beta = \theta = 40^{\circ}$) でいえば α は少なくとも 47.5° 以 上と見積られるが 個々の斜面について陰影の長さから このαを正確に計算しても前提とした仮定が多いだけに 誤差はかなり大きくてあまり実際的ではないし その必 要性も強くはない. むしろ平均 中位数 モードなど のように ある範囲内での大局的傾向を知ることの方が とくに地形調査や水理地質の分野では有意義であり し かも適度の解像力を保持しつつ広大な地域を一望のもと にカバーする SLAR には 打ってつけの処理法といえ よう. それにはもちろん 立体視すればよいにはちが いないが これには撮像飛行そのものからして特殊な測 線パタンをとる必要がある (LAPBADE, 1963). これま でに撮像された SLAR 調査の多くはそのように行なわ れてはこなかったし 今後もこれは主として user 側の 使用目的にもよるけれども その線に沿った調査計画が 広く普及するとは必ずしもいいきれない. そこでこれ また写真との比較においての精度はあまり問わないもの として 簡便な方法が種々 考案されてきた.

たとえば McCor (1967) の提唱した grazing angle を利用する方法があるが 勾配と入射角がよほど具合の よい関係にないと陰影のなかに対象が埋没したりして 実際の適用は容易ではなかった. この代りにLewis et al. (1973) が提案したのが累積頻度分布による推定法で 内容の詳細は省くが大縮尺地形図が既存の北米 6 カ所に おいて 地形図から求めた値との比較試験を行なった結 果 ほとんど互角どころかとくに山岳地帯ではむしろこ れをしのぐ精度をさえ示した. 第18図がその一例 (Stansbury 山系 ユタ)で バラツキはもちろん不可避と しても とりわけ25°ないし30°以上の急傾斜に対するこ の方法の卓越した検出能を立証しており いかなる統計 量をとるにせよ この地域の代表値は SLAR 映像の方 から決定されるのが 妥当なことを示唆するものであろ う. もちろん これはサンプリングのやり方にもよる が このときの地形図は 縮尺1:62,500 で 等高線間 隔は 20~40ft であったから 相手の精度に不足はなか ったはずである.

これと正反対の例は第19図と第20図(上)のSeven Mile Peak (オレゴン州)である. 第19図では緩傾斜の部分 で 地形図から求めた値と30%もの大きな差異を生じた が これは第20図(上)の映像から判断して この地域 が全体として円味を帯びて稜線が不明確なためと解釈さ れた. 同じオレゴン州でも同図(下)の Onion 山系 の Chrome Ridge は対照的で ナイフ状に切り立った 急峻地形は 両曲線の良好な相関関係を約束するもので ある.

なお前例もそうであったが 映像の立体視によらずし て地域的勾配を知る方法が DALKE and MoCov (1969) によって発表されている. これは実は別に陰影を利用 しているのではないのだが 手法としては類似の部類に 属するので ここに一括して要約しておく. ただし こちらは最低2本の測線についての映像を必要とする.

すでにこれまでの説明から明らかと思われるが 第7 図に示したような 二次元の傾斜面地形の斜距離表示に おける長さ L は 伏角 θ と勾配 α の関数であり [α =f($\theta_1, \theta_2, L_1, L_2$)] 平行した二本の測線により目標をは さんで相反する方向から撮像すれば(第21図) 簡単な 幾何学的関係と代数操作により 次の関係式が成り立つ.



第16図 陰影による岩頸状地物の比高測定

第17図 シミュレートしたエンパイヤステートビルのレーダ 一映像(Laprade et al. による)



$$\tan \alpha = \frac{(\cos \theta_2 - R_L \cos \theta_1)}{(\sin \theta_2 + R_L \sin \theta_1)} \quad \text{true} R_L = \frac{L_2}{L_1}$$

この関係を使いやすい形に整理したのが第22図のノモ グラフで たとえば同図中 点線で示した実例では $\theta_1 = \theta_2 = 50^\circ$ $R_L = 0.39$ として α は 20° と求めることができ る. 同様にして両測線が 2 本とも目標の片側だけに設 定された場合(第23図)にも類似の取扱いが可能で 第 24図がその解答である.

これらの結果を使用するに当り 注意を要するのはこ れがすべて斜距離について組み立てられていることであ って 実距離掃引の SLAR の場合には 前掲の第3図 により逆に斜距離に直さねばならない. また地形の走 向と測線が平行になっていない場合には この補正を要 することももちろんであるし さらに斜面の延長が非常



第18図 累積頻度分布による傾斜面勾配値の比較(1) (Stansbury Mtn., LEWIS et al. による)



第19図 累積頻度分布による傾斜面勾配値の比較(2) (Seven Mile Peak, LEWIS et al. による)

な長距離にわたったり あるいは近接レンジの範囲では 上式の導出に用いた "斜面に沿って伏角はいたるところ 一定"という仮定が成り立たなくなる点などは 留意す べきであろう. この手法も映像上のパラメータのみか らαを推定しうるもので 調査地域内に何ら既知標高の 基準点を要しないものである. 縮尺1:24,000の地形 図から求めた値との比較(第25図)では 充分 実用に 耐えうることが実証された.

一般にこの種の精度の比較に際しては どちらか一方 の値を正しいものとして考察を進めることが多く その 場合 どうしても地形図からのデータの方がより正確で 値の不同は SLAR 側の誤差によるものと考えがちであ るが DALKEらは両者の精度は大体似たようなものであ ると主張している. たしかに前記の LEWIS らの結果 もこれをある意味では支持しており 分解能のハンディ キャップにもかかわらず SLARの効力は この種の用 途に対しても相当のレベルにあることを示唆するもので あろう. 実際 平均勾配の差異も標本数が30個付近に 近づくと着実に解消してゆき ある地域の大局的傾向は



第20図 対照的な地形の SLAR 映像 (LEWIS et al. による) 上 Seven Mile Peak 下 Chrome Ridge

面積にもよるが この程度の判読対象があれば大体 把 握できるものと思われる.

このようにして SLAR における陰影効果は 多方向 から相当に掘り下げた研究が精力的に行なわれてきたし それは今もなお続いている. 以上に紹介したいくつか の例が そのごく片鱗に接したにすぎぬことはいうまで もない. (つづく) (筆者は 物理探索部) 地質ニュース No. 235 (1974-3) の Side Looking Airborne Radar (SLAR)の文中下記のとお り訂正いたします

- P.34 右らん 上から9行および10行目の関係式中
 9行目 焦点式開口合成法: r=√2R/2 に非を加え 非焦点式開口合成法: r=√2R/2 とする. また
- 10行目 非焦点式開口合成法:γ=D/2 の非をとる
- 13行目 できれば 10cm~30cm の……… できれば 10m~30m の……… にそれぞれ訂正します。

