学	比嘉	靖洋
正	京谷	孝史
正	岸野	佑次
	学 正 正	学 比嘉 正 京谷 正 岸野

1.はじめに

著者らは,均質化法に基づいて,岩盤を構成する 岩石の力学特性と不連続面の画像情報から,岩盤の 安定性を評価する方法を提案している¹⁾.この提案法 を用いて実際の岩盤斜面の安定評価を試み,提案法 の実岩盤への適用性を検討した.

2. 岩盤の巨視的弾性係数の算定

岩盤の不連続面を薄い弱層として扱い,岩盤を微 視的周期構造を持つ連続体として理想化することに より,均質化弾性係数は次のようになる.

$$E_{ijkl}^{H} = \frac{1}{|Y|} \int_{Y} \left(E_{ijkl}(\mathbf{y}) - E_{ijpq}(\mathbf{y}) \frac{\partial \chi_{p}^{kl}(\mathbf{y})}{\partial x_{q}} \right) dY$$
(1)

上式の $E_{ijkl}(\mathbf{y})$ はユニットセル内の弾性係数の分布, $\chi_p^{kl}(\mathbf{y})$ は特性変位関数と呼ばれ,ユニットセルに関する方程式

$$\int_{Y} E_{ijpq}(\mathbf{y}) \frac{\partial \chi_{p}^{kl}}{\partial x_{q}} \frac{\partial v_{i}}{\partial x_{i}} dY = \int_{Y} E_{ijkl}(\mathbf{y}) \frac{\partial v_{i}}{\partial x_{i}} dY$$
(2)

を解くことによって得られる.この均質化弾性係数 E_{ijkl}^{H} を用いて与えられた境界条件に基づき,つりあい式を解くことで岩盤中に作用する平均応力 Σ_{mn} が得られる.

3. 岩盤の巨視的破壊基準の決定

平均応力Σ_{mn}が得られると,ユニットセル内部に 分布する微視的応力が次式によって求められる.

$$\boldsymbol{\sigma}_{ij}^{0}(\boldsymbol{y}) = \left| \left(E_{ijkl} - E_{ijpq} \frac{\partial \chi_{p}^{kl}}{\partial x_{q}} \right) \left(E^{H} \right)_{klmn}^{-1} \right| \boldsymbol{\Sigma}_{mn}$$
(3)

この微視的応力 $\sigma_{ij}^{0}(y)$ は,岩盤内部のある一点にお けるユニットセルに作用する巨視的応力が Σ_{mn} であ るときに,ユニットセル内部の構造材料に直接的に 作用する応力を表す.

(3)式の微視的応力 $\sigma_{ij}^{0}(y)$ が,ユニットセル内部に おいて構成材料である岩石の降伏基準に達すれば, ユニットセルの降伏が始まると考えることができる. 室内試験から岩石の降伏基準が, $f(\sigma_{ij}^{0})=0$ と定めら れているとすれば,求めるべき「巨視的破壊基準」は 平均応力に対する基準として次のように求められる.

6次元空間に単位球を考え,そこに均等に分布する 単位平均応力ベクトル $\overline{\Sigma}_{ij}$ を考える.そして, $\overline{\Sigma}_{ij}$ に対 して式(3)で与えられる微視応力を求め,それらがユニッ トセル内で岩石の降伏基準以下になるような係数の最 大値を

$$\beta_{\max} = \max\left\{\beta > 0 \left| f\left(\beta \sigma_{ij}^{0}(y)\right) \le 0, \forall y \in Y \right\}$$
(4)

のように定めると, $\Sigma_{ij} = \beta_{\max} \overline{\Sigma}_{ij}$ が破壊時の平均応力 を与えることになる.こうして定められた6次元応力







図 - 2 ユニットセルの作成(左:岩盤写真)



図-3 斜面の有限要素モデル

空間におけるこれらの点を二次曲面

 $F(\{\Sigma\}) = \{\Sigma\}^{t} [A] \{\Sigma\} + \{b\}^{t} \{\Sigma\} - 1 = 0$ (6)

で近似すれば岩盤の巨視的破壊基準が定まる.この巨 視的破壊基準を用いた極限支持力解析によって,岩盤 構造物の安定性が定量的に評価できる.

4. 岩盤斜面の安定解析

1) 岩盤の調査

対象とする岩盤はリアス式海岸地帯の岩盤斜面であ り,地層は白亜系の安山岩及び安山岩質凝灰岩が分布 している.岩盤の不連続面分布を知るために解析対象 の岩盤から不連続面の配置状況の写真撮影とスケッチ を行った.

2) 岩石の室内試験

現地で採取されたボーリングコアから直径5cm×高 さ10cmの円柱供試体を作成した.供試体は安山岩,安 山岩質凝灰岩(細粒),安山岩質凝灰岩(粗粒)の3 グループの分類することができた.一軸圧縮試験を行 い,岩石のヤング率と一軸圧縮強度を求めた(図ー 1).この結果を元に,図中●印で示した3通りの岩 石の材料物性値を安定計算で用いることにした.

3) 岩盤のユニットセルモデルの作成

岩盤の写真の中から代表的な不連続面の配置パターンを示す領域を選んで300×300画素の画像データとして取り込み,1画素に1要素が対応した有限要素モデルを作成した(図-2).

4) 解析方法

ユニットセルと岩石の材料物性値から岩盤の平均弾 性係数と巨視的破壊基準(二次曲面)が得られる.図 -4に得られた破壊二次曲面を示す.この破壊基準を 用い,自重を外荷重として極限支持力解析を行って斜 面が自重の何倍で破壊に至るかを計算した.

5.解析結果と考察

亀裂パターンの異なる2つケースに対する解析結果を図-5および図ー6に示す.図には3種類の岩石と3つの斜面形状の組み合わせについての結果を示している.解析では,対象とする岩盤斜面は自重によって破壊はしないが,そのわずか1.3倍で破壊し得るという結果が得られた.この斜面は崩壊の危険性が指摘されて既に対策工が施されている.解析の結果は,そうした現実の判断に合致するものであり,提案手法の妥当性を裏付けるものとなった.

参考文献

1) 京谷孝史,寺田賢二郎,欧陽立珠:岩石の力学特性 と不連続面画像情報による岩盤の変形強度特性評価,土 木学会論文集,No.631/III-48(1999),131-150.

