地すべり発生運動統合シミュレーション(LS-RAPID)の概念とパラメータの解説

特定非営利活動法人アイシーエル(国際斜面災害研究機構) 佐々 恭二

1. LS-RAPID の原理

山腹を移動する地すべり土塊の中に柱状の要素を考える。柱状要素にかかる力は、土塊の自重(W)と 土塊の側面に作用する水平土圧(P)、土中要素の底面にかかる摩擦抵抗(R)、および不動地盤からの 垂直反力(N)、と地すべりの発生の誘因としての地震力(鉛直地震力 Fv,水平地震力 Fx, Fy)および土 中要素の底面にかかる間隙水圧(U)です。これらの力の合力に比例して、地すべり土塊はある加速度(a) で加速・減速する。土塊の質量をmとして表示すると下記の式(1)になる。



$$am = (W + Fv + Fx + Fy) + (\frac{\partial Fx}{\partial x}\Delta x + \frac{\partial Fy}{\partial y}\Delta y) + R$$
(1)

a: 柱状土塊の加速度、m: 柱状土塊の質量 せん断抵抗力(R)は間隙水圧(U) 垂直力(N)の効果を含む。 水平土圧(P)は鉛直地震力(Fv)の効果を含む。

図1 LS-RAPID の基礎概念と基礎式

斜面勾配は場所によって異なるので、計算は、すべての力と変位を水平面上に投影し、水平面上で行う (Sassa 1988)。本シミュレーションに用いる鍵となるパラメータは、摩擦抵抗(R)を決定する運動時に 発揮される摩擦係数(tan a)、および水平土圧を決定する水平応力(h)と鉛直応力(v)の比で表 される水平土圧係数(k)である。水平土圧係数は、運動土塊の変形のし易さを表し、流体では 1.0,剛 体では 0.0、土の場合は 0.0-1.0 の間の値をとる。

式(1)をx方向、y方向に分けて表示すると(2)(3)式になる(Sassa K. 1988、佐々1987)

また、運動中に土量が変化しない(すなわちメッシュ内に流入する土量分(M,N) だけメッシュ内の土塊 高さhが変化し、その総和はゼロ)と仮定することにより、(4)式が得られる。

$$\frac{\partial M}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x}(u_0 M) + \frac{\partial}{\partial y}(v_0 M) =$$

$$gh\left\{\frac{\tan\alpha}{q+1}(1 + Kv) + Kx\cos^2\alpha\right\} - (1 + Kv)kgh\frac{\partial h}{\partial x} - \frac{g}{(q+1)^{1/2}} \cdot \frac{u_0}{(u_0^2 + v_0^2 + w_0^2)^{1/2}}\left\{h_c(q+1) + (1 - r_u)h\tan\phi_a\right\}$$
(2)

$$\frac{\partial N}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x}(u_0 N) + \frac{\partial}{\partial y}(v_0 N) =$$

$$gh\{\frac{\tan\beta}{q+1}(1 + Kv) + Ky\cos^2 \} - (1 + Kv)kgh\frac{\partial h}{\partial y} - \frac{g}{(q+1)^{1/2}} \cdot \frac{v_0}{(u_0^2 + v_0^2 + w_0^2)^{1/2}}\{h_c(q+1) + (1 - r_u)h\tan\phi_a\}$$
(3)

$$\frac{\partial h}{\partial t} + \frac{\partial M}{\partial x} + \frac{\partial N}{\partial y} = 0 \tag{4}$$

- h :メッシュ内の土塊の高さ
- g :重力加速度
- 、 :地表面とX Z面、Y Z面のなす角度

*u*₀,*v*₀,*w*₀: **X**, **Y**, **Z**方向の速度(Z方向の速度分布を無視して一定とみなしたもの)

 \mathbf{M}, \mathbf{N} : X, Y 方向の単位巾当たりの流量($\mathbf{M}=u_0 \mathbf{h}, \mathbf{N}=v_0 \mathbf{h}$)

k:水平土圧係数(水平土圧と鉛直土圧の比)

- a :地すべり土塊底面の見かけの摩擦角
- hc: 粘着力 c の高さの単位での表示 (c= g hc, : 土塊の密度)

 $q = tan^2 + tan^2$

 $w_0 = -(u_0 \tan + v_0 \tan)$

Kv, Kx, Ky: 鉛直、X方向、Y方向の震度係数(地震加速度と重力加速度の比)

1.1 地震力載荷の基礎式への影響

図2は、重力加速度+鉛直地震加速度(gKv)と水平地震加速度(gKx,gKy)の水平面上での成分を示した ものである。重力加速度+鉛直地震加速度が、斜面上の土塊(柱状要素)にかかるとき、その鉛直成分 は、地盤反力で相殺されて、斜面方向(最大傾斜角)成分のみが残り、その水平成分が土塊を加速さ せる。そのX方向水平成分、Y方向水平成分は、g^{tang}(1+Kv)と g^{tang}(1+Kv)である。



図2 地震加速度(鉛直、X方向、Y方向)の水平面への投影

1.2 水平土圧係数 k の説明

水平土圧係数(k)は、水平応力(h)と鉛直応力(v)の比 (k= h / v)である。 k の値とし てはは Jakey's の近似式を用いている (Sassa, 1988)。

$$k=1-\sin_{ia}$$
(5)

ΞΞ \mathcal{C} tan _{ia} = (c+(σ-u) tan _i) / σ

tan _{ia}:土塊内部の見かけの摩擦係数。

 $tan_i: 土塊内部の有効摩擦係数(土塊底面で発揮される運動時の有効摩擦係数(<math>\varphi_m$)とは必ずしも同じではない。

液状化状態では、 $\sigma = u$, c=0, then, sin _{ia} =0, and k=1.0

剛体(岩盤など)状態では,Cは大きいので、sin ia は 1.0 に近くなり k は 0 に近くなる。

1.3 見かけの摩擦角 a,粘着力 C,間隙水圧比 r_u の説明

基礎式(2),(3),(4) は、地すべりの発生過程、運動過程の両方に成り立つが、見かけの摩擦角、粘着力、間隙水圧比は、次の3つの状態、すなわち1)破壊までの変形過程(せん断強度の低下開始 点以前のせん断変形状態) 2)せん断強度低下終了後の定常状態での運動過程、3)前記の二つ の状態の中間の遷移過程で異なる。この3状態での値は、関連事項を説明の後、式 (13),(14),(15) で示す。 鉛直地震動がかかる場合、鉛直応力は土塊の自重+鉛直地震動になり、(1+Kv)だけ増大するので、 水平土圧も変化する。一方、水平地震動は隣り合う柱状要素にほぼ同じ力がかかるので、水平土圧 は変化しないとして近似できる。

2. すべり面で発揮される見かけの摩擦係数 (tan a)

図3を用いて、見かけの摩擦係数 tan a の説明を行う。地すべり面に作用する応力が、降雨・地震 などの誘因によって変化し、ピーク時の破壊線(摩擦角: p)に到達すると破壊が生じ、地すべりが移 動し始める。地すべり移動に伴ってせん断面で過剰間隙水圧が発生し、有効応力が低下し、運動時に発 揮される破壊線(摩擦角: m)上の定常状態に達し、変形だけが進行する。この時、下記の関係にある。

$$ss = ss \tan m = 0 \tan a(ss)$$
(6)

運動時に発揮される見かけの摩擦係数 tan a は、定常状態のせん断抵抗(定常状態強度) ss とす べり面の初期(水圧ゼロの時)の垂直応力 0 (これはシミュレーションでは、そのメッシュでの土 塊の重さによる全垂直応力()に相当する)の比で表される。

$$\tan_{a(ss)} = ss /$$
(7)

φD HUN-TOWNER せ -7050181818 óm Ь 断 破壊 応 :作用 初期応力 上昇・地震など) ታ (σ0, τ0) 定常状態 定常状態強度 a (ss) τss Ср 0 すべり面に作用する間隙水圧 - σ_{ss} σ_0 垂直応力

ss a(ss) : 定常状態に達している時のせん断強度、垂直応力および見かけの摩擦角

図3 運動時に発揮される見かけの摩擦係数 a

2.1 地すべり発生から運動に至る摩擦抵抗の低下

従来の地すべり運動シミュレーションでは、静止からせん断破壊と地すべり運動開始にいたる過程を シミュレーションすることができなかった。このシミュレーションでは、

1) ピーク強度(tan p)をもった土層が安定状態で斜面上に存在する初期状態

2) 地下水位上昇あるいは地震によって斜面土層内で破壊が生じる過程

3) 破壊後の過剰間隙水圧の発生とせん断抵抗が低下する過程

4) すべり面が定常状態に達し、地すべり土塊がそれ以上の強度低下なしに運動する過程 をシミュレーションする。

図4は、硅砂の非排水リングせん断試験機の例である。せん断を始めると 1-2mm の変位でピーク強度に達し、10-1000mm 程度でほぼ定常状態に達している。



図4 硅砂を用いた非排水リングせん断試験におけるせん断抵抗変化(Igwe, Sassa, Fukuoka, 2004)

この関係を単純化し、図5に示すようにDLの移動量まではすべり面で発揮されるピーク時の摩擦角 (p)が発揮され、DUの移動量以上では定常状態での見かけの摩擦角(a(ss))が発揮され、その間は対 数表表示の直線で近似する。



せん断変位(対数表示:mm)

図5 せん断変位に伴う摩擦係数の低減モデル

すなわちこのモデルにおいてすべり面に作用する摩擦係数は、下記で表される。

1. せん断変位がDL(破壊時)までの領域: tan a = tan p

2. せん断変位が DL と DU の間の領域: tan $a = tan_p - \frac{log D - log DL}{log D U - log D L}$ (tan p-tan a(ss))

3. せん断変位がDU以上の領域(定常状態): tan a = tan a(ss)

2.2 地すべり土塊の厚さが見かけの摩擦係数に及ぼす影響

図3に示した定常状態強度は、初期の垂直応力の大きさにかかわらず一定値になることが多い。すなわち一定の垂直応力(ss)以上の応力下でせん断すると粒子が破砕し、過剰間隙水圧が発生し、この 垂直応力以下では過剰間隙水圧が発生しないためである。

たとえば図6に示す風化マサ土起源の壊れやすい土粒子からなる大阪層群の場合の試験結果では、初期垂直応力が異なってもすべて同じ定常状態強度に達している。



図 6 兵庫県南部地震の際に西宮市仁川地すべりが発生した大阪層群の非排水載荷リングせん 断試験機の結果 (Okada, Sassa, Fukuoka 2000)

この関係を使うと、図7に示すごとく、地すべり土塊の厚さが大きなところ(A)では、見かけの摩擦角は 小さいが、土塊の厚さが小さくなると(B)、見かけの摩擦角は大きくなる。土粒子がそれ以上破壊しない 定常状態以下では(C)、発揮される摩擦角は過剰間隙水圧ゼロの場合の運動時の摩擦角(m)になる。 (Wang F.W., Sassa K. (2002))



図7 定常状態強度 ss と土塊深さ(垂直応力)と見かけの摩擦角の関係

したがって、定常状態で発揮される見かけ摩擦係数は、土塊の厚さ(h)の関数であり、式(7)は、 式(8)と表せる。

$$\tan a(ss) = ss/(h)$$
(8)

ただし (h) = gh cos²

2.3 飽和度と定常状態強度の関係

土塊内部で発生する過剰間隙水圧は、土塊の飽和度によって大きく変わる。土粒子の間を占める流体 が、空気と水は、土粒子骨格が応力増加を受けて体積収縮する時、空気と水では応力増加の程度が大き く異なる。佐々(1988)は、三軸圧縮試験において拘束圧(3)を増大させた場合の間隙水圧発生率、す なわち過剰間隙圧発生パラメターB値(B=u/3)を理論的、実験的に示した(式(8)および図

$$B = \frac{1}{1 + \frac{n}{C\sigma^{2}} \left\{ \frac{Sr}{100} C_{w} + \frac{100 - Sr(1 + \alpha B \Delta \sigma_{s})}{100} \cdot \frac{1}{u_{c} + B \Delta \sigma_{s}} \right\}}$$

(8)

Sr: 飽和度、 n: 空隙率、 Cc3: 土の三次元圧縮係数、Cw: 水の圧縮係数、 : 空気の水への浸透 係数 (Henry の法則)、uo: 大気圧を含む初期間隙水圧, 3: 三軸圧縮試験における拘束圧の増分

リングせん断試験における過剰間隙水圧発生率(Bss)と飽和度の関係は、間隙流体の水と空気の比率で 決まり、図8と同じく完全飽和で1.0に近くなり、乾燥状態ではほぼゼロになる。リングせん断試験で 定常状態までせん断した時、あるいは地すべり運動において定常状態に達した時に幾らの過剰間隙水圧 が発生するかを理論的に求めることは難しい。したがって飽和状態(図8の実験と同じくリングせん断 試験においても Bp>0.95)で実験して得られた定常状態強度を ss (Bss=1.0)とする。乾燥状態の場合 は、 ss (Bss=0.0)であり、部分飽和の場合は、図8に示す飽和時に発生する過剰間隙水圧(Us)のx%(図 の場合は約 60%)の水圧(Up)に対応する有効応力と運動時の破壊線で決まる定常状態強度になる。



図8 三軸(等方)圧縮試験による 1984 年の御岳大崩壊の渓床堆積物で計測した飽和度と過剰間隙圧 発生パラメターB(B= u/ 3)の関係

8



図9 過剰間隙水圧発生率(Bss)と見かけの摩擦角の関係

上記の図を式にすると、定常状態強度(ss)は、Bssと土塊厚さhの関数として下記で表せる。

 $ss(h, Bss) = ss(Bss=1.0) + (1-Bss) \{ (h)tan_m - ss(Bss=1.0) \}$ (9)

3. 地すべりの発生

3.1 地すべり発生域でのせん断変位の計算および時間ステップ

地すべり発生域での強度低下は、図5に示すごとく土塊の受けるせん断変位によって生じる。各メッシュ毎のせん断変位の計算は下記のように、各メッシュ内の土塊のX成分速度(U)と時間ステップを累積してX方向成分の変位をもとめ、Y成分速度(V)と時間ステップを累積してY方向成分の変位を求め、その両成分の自乗の和の平方根から累積変位を求めている。

$$D = \{ \left(\sum_{i=1}^{i} U(i) \cdot \Delta t(i) \right)^{2} + \left(\sum_{i=1}^{i} v(i) \cdot \Delta t(i) \right)^{2} \}^{-1/2}$$
(10)

また、時間ステップは、定常状態に達するまでは(D<DU),DUに到達するまでに一定の回数(M)の計 算を行うことを条件として下記の式で時間ステップを決めている。

$$\Delta t = DU/M/ (U_{max}^{2} + V_{max}^{2})^{1/2}$$
(11)

定常状態の運動に移行してからは(D≥DU),1メッシュあたり(dx)一定の回数(N)の計算を行うこと を条件に下記の式で時間ステップを決めている。

$$\Delta t = dx / N / \left(U_{max}^{2} + V_{max}^{2} \right)^{1/2}$$
(12)

M,Nには、通常10-20の値を入れて用いている。

3.2 間隙圧比とせん断抵抗の変化

- 1)地すべり発生前の状態では、地すべり発生域(あらかじめ指定)にある土塊に、降雨による水圧上 昇に相当する間隙圧比(ru)を徐々に上昇させつつ与える。一方、この段階では、せん断に伴う過 剰間隙水圧の影響はほとんどないと見なし、せん断抵抗はピーク時の値を維持すると仮定する。
- 2) 定常状態での地すべり運動時には、定常状態強度(ss)のなかには、(土塊内部での地下水圧上 昇の伴う静的な水圧)+(せん断に伴ってせん断面で発生する過剰間隙水圧)の全ての間隙水圧の 影響が含まれている。
- 3)その中間の遷移領域では、図5に示す変位の対数で間隙圧比(ru) せん断強度定数ともに減少す ると考える。

すなわち 下記の関係で変化すると見なす。

1.	D <dl: tan<="" th=""><th>_a= tan</th><th>р,</th><th>C=C_p,</th><th>$r_u = r_u$</th><th></th><th>(13</th><th>)</th></dl:>	_a = tan	р,	C=C _p ,	$r_u = r_u$		(13)
----	---	--------------------	----	--------------------	-------------	--	-----	---

- 2. D>DU: tan a = tan a(ss), C=0, (14) $r_u=0$
- 3. $DL \leq D \leq DU: \tan \phi_a = \tan \phi_p \frac{\log D \log DL}{\log DU \log DL} \cdot (\tan \phi_p \tan \phi_{a(ss)}), C = C_p (1 \frac{\log D \log DL}{\log DU \log DL}),$ logDII-logD (15)

$$r_u = r_u \cdot \frac{\log DU - \log D}{\log DU - \log DL}$$

4.地すべりの拡大のモデル化

地すべり土塊の運動経路に不安定土塊が存在する時、しばしばその土塊を巻き込み運動土塊の土量が 増大する。この現象は斜面上部で小崩壊が生じ次第に拡大する場合や、斜面で発生した土塊が渓床を運 動する過程で渓床堆積物を巻き込み土量が増大する場合もある。図 10 はその様子を模式的に示したも のである。

土塊拡大域においても、シミュレーションの基礎式(2)(3)(4)は同じであるが、土塊の高さhは、拡大 域では、運動土塊の高さ(h_m)と不安定定積物の深さ(h_d)の和 $h=h_{m+}h_d$ になる。 不安定堆積物の側からみると、土塊高さが、hmだけ増大したことになる。 h=h_m

一定厚さ以上の地すべり運動土塊が、不安定堆積層に乗ると土塊の「自重の非排水載荷 + 衝撃力」に より不安定堆積層が変位し、不安定堆積層の摩擦角が pから運動時の見かけの摩擦角 a に低下する と仮定する。発生域と同じく不安定堆積層の変位で摩擦角の低下を入れることも考えられるが、衝撃力 の計算が困難であり、一定の厚さ以上(hcr)の土塊による非排水載荷が生じれば、摩擦係数が低下する と単純化して拡大モデルに用いた。

図 11(上)は、山腹からの崩壊土塊が渓床堆積層に非排水載荷を与える場合も模式化したものである。 図 11(下)は、非排水載荷の状態をリングせん断試験機で再現したものである。衝撃力として5秒間で 垂直応力、せん断応力を与えたが、ごくわずかなせん断抵抗増分で破壊が生じ、堆積土塊が移動を始め た。



図 10 運動土塊による斜面下方に堆積する不安定土塊への非排水載荷



図 11 上部斜面からの運動土塊が、下部の堆積土層に衝撃力を与える場合の模式図(上)と 非排水リングせん断試験機を用いた再現試験の結果(下)(Sassa et al 2004)

非排水載荷による強度低下が生じる限界土塊厚さ her は、シミュレートする地すべり土塊の大きさ、 不安定土塊の厚さにも関係すると思われるが、1mあるいはその半分程度(her = 0.5m)が一つ の目安と思われる。

5. 非摩擦エネルギー消費に起因するせん断抵抗成分

LS-RAPD の基礎式(1)は、土塊の持つ位置エネルギーが、斜面を下降する間に土塊底部の「す べり面での摩擦エネルギー」として消費され、低い位置で停止すると仮定している。しかし、大規 模な地すべりや地すべり土塊が複雑な地形の斜面を移動する場合には、地すべり土塊内部のサブブ ロック同士の衝突や急激な段差や壁など局所的な運動経路の凸凹などにより、摩擦エネルギー以外 のエネルギー消費も生じる。Voellmy (Körner 1980, 1982 等で紹介)は、地すべりの運動にと もなう抵抗 R は、地すべり土塊中の個体による抵抗 R_{solid} と流体による抵抗 (R_{fluid})の和であらわ されるとした。

 $R = R_{solid} + R_{fluid}$

(16)

そして流体による抵抗は、(R_{fluid})を乱流係数(Turbulent Coefficient)をもちいて、速度の 自乗(v^2)に比例する形で表した。Voellmyの研究は、1955年のものであるが、現在でも地すべり のシミュレーションでは広く用いられている。2007年に地すべりシミュレーションを実施してい る世界の13グループが参加して、地すべり土塊の運動とそのモデル化に関する比較 「Benchmarking exercise on landslide debris runout and mobility modelling」 (Hungr et al 2007)が行われ たが、大多数の8グループが Boellmyの乱流抵抗を取り入れたモデルを用いている。

すなわち速度の速い場合には、せん断抵抗を大きくした方が、実態に合う結果が得やすいこと を示している。しかし乱流係数 Turbulent Coefficient ()は、計測不可であり、結果から逆算す る以外にない。LS-RAPID では、図7に示すごとく、土塊の速度が速くなれば土塊の厚さは減少す ると推定されるが、土塊の厚さが減少する場所・時間にはせん断抵抗が増大する。したがって乱流 係数を使わなくても実態と合う速度・運動距離が得られ得ると推定される。

しかし、運動過程の全てのメッシュと時間ステップにおいて、摩擦エネルギーの消費で説明で きない場合もあり得る。これまでのテストでは単純な斜面では不要であるが、大規模な地すべりで 複雑な地形をもつ場合には、計算途中に極めて大きな速度や土塊厚さが出現し、(1)式の仮定、 すなわち(2)(3)(4)式では、説明できない現象が生そこで場合があることがわかった。摩擦 以外のエネルギー消費が発生したと推定されるメッシュと時間ステップを、速度と土塊厚さの閾値 で検出し、そのメッシュ、その時間ステップでのみ速度に比例する摩擦抵抗を導入することにした。 その場合、(1)式は(17)式で表される。

$$am = (W + Fv + Fx + Fy) + \left(\frac{\partial P_x}{\partial x} + \frac{\partial P_y}{\partial y} + R + \alpha \left(\frac{1}{2}m v^2\right)\right)$$
(17)

摩擦以外のエネルギー消費の主たるものは、該当メッシュ内の土塊のもつ運動エネルギー ($\frac{1}{2}$ m v²)に非摩擦エネルギー消費に関する係数(Coefficient for non-frictional energy consumption) を乗じたものとして表現した。 は長さの逆数の次元をもつ定数である。

Sassa et al (2010)における単純斜面と2006年レイテ島の大規模地すべりへのLS-RAPIDの適用に

よれば、単純斜面は = 0 と = 1.0で差はなく、レイテ島地すべりへの試験的適用は、 = 0.2, 1.0, 2.0, 5.0, 10.0 では差はなく、 =0 では、極めて大きな速度、土塊厚さが出現し、不自然 な結果が得られたため、 = 1.0 を最終的に用いた。 α ($\frac{1}{2}$ m v²)の摩擦を入力した結果、該当メッ シュの土塊高さh<0の場合にはh=0を与えるため、必要以上に大きな を入力してもその影響 はでないものと思われる。レイテ地すべりでは、閾値としては、発生前の地すべり土塊の最大値よ り大きな値 h(threshold) = 200 m, 1984 年の御岳大崩壊の際に推定された運動速度(20-26 m/sec)の3 - 4倍の値である V (threshold) = 80 m/sec を用いた。

7.引用文献

- Igwe, O., Sassa, K, and Wang, FW (2007): The influence of grading on the shear strength of loose sands in stress-controlled ring shear tests. *Landslides* Vol.4, No.1, 43–51.
- Hungr O, Morgenstern N, Wong HN. Review of benchmarking exercise on landslide debris runout and mobility modelling. Proc. the 2007 International Forum on landslide disaster management. Vol.2: 755-812..
- Körner, H. J (1980): Modelle zur Berechung der Bergsturz- und Lawinenbewegung. Proc. International Symposium "INTERPRAEBENT 1980", in Bad Ischl. Vol.2, 15-55.
- Körner, H. J (1982): 山崩れ運動となだれ運動の予測のためのモデル(同上翻訳)。国際自然災害防止シンポ ジウム (INTERPRAEBENT 1980) 論文集。砂防学会、169-206.
- Okada, Y., Sassa, K., and Fukuoka, H. (2000). Liquefaction and the steady state of weathered granite sands obtained by undrained ring shear tests: A fundamental study on the mechanism of liquidized landslides. *Journal of Natural Disaster Science*, Vol.22, No.2, 75-85.
- 佐々恭二(1987):地すべり・斜面崩壊の運動予測.京大防災研究所年報.No.30 B-1.341-357
- Sassa K. (1988): Geotechnical model for the motion of landslides. In: *Proc. of the International Symposium on Landslides*. Vol.1, 37–56.
- Sassa K. (2007); Progress of landslide dynamics and the International Programme on Landslides. In *Proc. of the 2007 International Forum on Landslide Disaster Management*. Vol.1, 319-342.
- Sassa, K, Fukuoka, H, Wang. G, Ishikawa, N. (2004) Undrained dynamic-loading ring-shear apparatus and its application to landslide dynamics. *Landslides* Vol.1, No.1, 7-19.
- Sassa, K., Nagai O., Solidum R., Yamazaki Y., Ohta H. (2010): An integrated model simulating the initiation and motion of earthquake & rain induced rapid landslides and its application to the 2006 Leyte landslide. *Landslides* (Accepted).
- Wang F.W., Sassa K. (2002): A modified geotechnical simulation model for the areal prediction of landslide motion. In: Proc. 1st European Conf. on Landslides, Prague, 735–740.
- Wang F.W., Sassa K. (2007): Landslide simulation by geotechnical model adopting a model for variable apparent friction coefficient. In Proc. of the 2007 International Forum on Landslide Disaster Management. Vol.2, 1079-1096.

(参考) LS-RAPID シミュレーションのパラメータの目安表

ここでは、高速地すべりを解析するための目安となるパラメータを表にしました。Sassa et al(2010)での検討をもとに高速の地すべりが発生しやすい砂質土の地すべりを念頭においています。この値を参考にして実情に合うパラメータを入力していくことになります。

a. 土質パラメータ

項目	通常の下限値	通常の上限値	通常の標準値			
すべり面の運動時の(有効)摩擦角 m	25 °	35 °	30 °			
(摩擦係数 tan m)	(tan m = 0.466)	(tan m = 0.700)	(tan m = 0.577)			
すべり面のピーク時の摩擦角 p	33 °	38 °	35 °			
(摩擦係数 tan p)	(tan p = 0.649)	(tan p = 0.781)	(tan p = 0.700)			
土塊内部の摩擦角 i(1)	20 °	30 °	25 °			
(摩擦係数 tan i)	(tan i = 0.364)	(tan i = 0.577)	(tan i = 0.466)			
非排水せん断における	5 kPa	50 kPa	20 kPa			
定常時のせん断抵抗 ss						
土塊内部の粘着力	0.1 kPa	0.5 kPa	0.2 kPa			
すべり面の運動時の粘着力	0.1 kPa	0.5 kPa	0.2 kPa			
すべり面のピーク時の粘着力	2 kPa	200 kPa	10 ~ 10 0kPa			

(1) 土塊内部の間隙水圧によって変わる。尾根越えなど土要素中間でのせん断に関係する。

b. 計算条件の設定

項目	通常の下限値	通常の上限値	通常の標準値
強度完全低下距離 DU	100 mm	5000 mm	1000 mm
強度低下開始距離 DL	5 mm	100 mm	10 mm
間隙圧比 ru(=u/)	0.0	1.0	0.3
地震力 K(=a/g)	0.0	1.5	- (2)
1 メッシュあたりの計算回数 N	10	30	20
低減終了距離(DU)までの計算回数 M	10	30	20
初回タイムステップ (DT1)	0.001	0.005	0.005 sec
非摩擦エネルギー消費に関する係数()	0	3.0	1.0

(2) K=1.0 の時、重力と同じ地震力が載荷