# KLASIFIKASI GEOMORFOLOGI UNTUK PEMETAAN GEOLOGI YANG TELAH DIBAKUKAN

### **Ike Bermana**

Laboratorium Geomorfologi dan Geologi Foto, Jurusan Geologi, FMIPA, UNPAD

### **ABSTRACT**

Some expert mention that surface of recent earth is reflection of geological process that goes on at past. Some state in Europe are connecting study of geomophology with geography. It is known as physical geography, but some of state in Europe and America are includes geomophology as geological science branch. While in Indonesia, more uppermost as physical geography, because indirect corellation to activity of development, specially development of agriculture and urban.

Key word: Geomorphology

### **ABSTRAK**

Beberapa ahli menyebutkan bahwa permukaan bumi sekarang adalah cerminan proses geologi yang berlangsung pada masa lalu. Beberapa negara di Eropa menghubungkan studi geomorfologi dengan geografi yang dikenal sebagai geografi fisik, tetapi sebagian negara di Eropa dan di Amerika memasukan geomorfologi sebagai cabang ilmu geologi. Sedangkan di Indonesia lebih menonjol sebagai geografi fisik, karena berhubungan langsung dengan kegiatan pembangunan, khususnya pembangunan perkotaan dan pertanian.

Kata kunci: Geomorfologi.

### **PENDAHULUAN**

James Hutton (1785) menyebutkan bahwa Masa Sekarang adalah Kunci Masa Lalu (The Present is The Key to The Past), sedangkan Von Engln (1956) menyebutkan bahwa geomorfologi adalah geologi modern (Geomorphology is the Modern Geology). Selanjutnya The American Geological Institute's, Glossary of Geology and Related Sciences, menyebutkan bahwa geomorfologi adalah pengujian yang sistematik dan pemahaman bentuk-lahan, mempelajari proses kejadian dan perubahan bentuk-lahan tersebut serta penafsian kejadian masa lalu.

Sedangkan Bates, R.L dan Jackson, J.A (1987) didalam Glossary of Geology menyebutkan bahwa geomorfologi adalah ilmu pengetahuan yang menelusuri bentuk umum permukaan bumi, khususnya mempelajari klasifikasi, penetuan, pembentukan dan perkembangan bentuk-lahan sekarang serta hubungannya terhadap struktur dan perubahan sejarah

yang yang ditunjukkan oleh kenampakan permukaan bumi tersebut. Istilah khusus diterapkan pada penafsiran genetik bentuk-lahan, yang ditujukan terhadap bentuk-lahan akibat erosi dan pengendapan.

Istilah yang luas digunakan di Eropa sebelum digunakan di Amerika Serikat adalah fisiografi (physiography) yang dianggap sebagai cabang dari geologi. Secara tegas, geomorfologi mempelajari hal yang berhubungan dengan bentuk bumi (termasuk geodesi, struktur dan geologi dinamik). Pemakaian istilah ini sangat umum digunakan di Eropa, karena istilah ini digunakan secara luas pada ilmu kebumian. Pernyataan tersebut mencerminkan bahwa peran geomorfologi untuk analisis dan rekonstruksi geolomenjadi sangat penting untuk dipahami oleh para ahli geologi.

Badan Koordinasi Survey dan Pemetaan Nasional (BAKOSURTANAL) pada tahun 2002 telah menyusun Standard Nasional Indonesia untuk satuan pemetaan geomorfologi berdasarkan klasifikasi yang dikembang-

kan oleh Van Zuidam (1983) selaras dengan skala peta yang digunakan untuk melakukan pemetaan geomorfologi. Klasifikasi satuan pemetaan geomorfologi tersebut bersifat holistik (holositic), artinya klasifikasi tersebut dapat dimanfaatkan pada setiap bidang kajian ilmu kebumian, seperti geologi, geografi, ilmu tanah, perencanaan wilayah dan tata ruang.

Kehadiran teknik penginderaan jauh (remote sensing) mepermudah penelitian lapangan, karena dapat mengurangi waktu dan biaya penelitian, sehingga penelitian dapat dilakukan di dalam ruangan ketika kegiatan penelitian di lapangan terhambat oleh kondisi cuaca buruk; selanjutnya dengan menggunakan teknik penginderaan jauh, daerah yang sulit dikunjungi dapat diduga dengan baik.

Pemanfaatan teknik penginderaan jauh dapat memberikan gambaran suatu daerah secara 3-dimensi, sehingga akan memberikan gambaran yang mendekati kondisi lapangan sebenarnya. Kegiatan penelitian menggunakan teknik penginderaan jauh akan memberikan informasi yang cukup banyak. Ciri-ciri kuantitatif penelitian menjadi sangat penting, seperti derajat ketepatan informasi dan ketepatan menetapkan lokasi. Berikut di bawah ini tingkat ketepatan informasi kuantitatif dan kualitatif yang rinci:

- Survey pengamatan: pemetaan skala kecil (sering kurang dari skala 1:100.000), pengamatan lapangan diarahkan hanya pada daerahdaerah kunci. Ekstrapolasi dan generalisasi harus dilakukan.
- Survey semi rinci (detail): pemetaan skala kecil sampai menengah (skala antara 1:10.000 dan 1:100.000), pengamatan lapangan dilakukan pada daerah yang luas dengan beberapa ekstrapolasi dan generalisasi.
- Survey rinci (detail): pemetaan skala menengah sampai besar ( > 1:25.000), seluruh daerah diamati dan diperiksa dengan sedikit ekstrapolasi dan generalisasi.

### SISTEM SURVEY GEOMORFOLOGI

Survey geomorfologi telah dikembangkan sejak tahun 1967 dan 1968 oleh Verstappen dan Van Zuidam (Verstappen & Van Zuidam, 1968; 1975). Berdasarkan pengalaman membuat peta dan legenda geomorfologi di berbagai negara, maka dibuat suatu sistem pemetaan dan legenda geomorfologi. Metode yang dikembangkan diselaraskan dengan berbagai keperluan, sehingga menjadi sistem pemetaan gemorfologi yang dapat membedakan ciri-ciri geomorfologi dengan berbagai jenis peta (Verstappen, 1970).

Pemikiran berikut ini adalah sistem pemetaan geomorfologi yang perlu dikembangkan :

- (1) Sistem harus bermanfaat untuk setiap jenis lahan dan lentur (flexible), misalnya legenda peta digunakan untuk mengambil keputusan atau diterapkan pada suatu daerah penelitian dan merupakan suatu kebijaksanaan dari pembuat peta.
- (2) Sistem harus dapat dimanfaatkan untuk segala skala peta. Konsep dan gambaran isi peta akan berubah sesuai dengan skala.
- (3) Sistem terutama menekankan satuan-satuan bentuk-lahan (landforms) dan morfostruktur serta akan saling berhubungan dengan pemetaan gemorfologi analitik klasik dengan lebih diterapkannya sistem survey lahan sintetik.
- (4) Sistem harus menghasilkan peta yang sesederhana mungkin, misalnya, membuat petra dengan biaya yang semurah mungkin, termasuk juga membuat peta dasar, menggunakan simbol dan warna, fasilitas umum dan peta-peta tujuan khusus atau peta-peta terapan.
- (5) Sistem harus menghasilkan peta geomorfologi standard dan dilengkapi oleh peta geomorfologi tujuan khusus atau peta geomorfologi terapan, seperti peta morfokonservasi dan peta hidrogeomorfologi.

### TUJUAN STANDARISASI PETA

Peta geomorfologi yang dibuat oleh berbagai lembaga di dunia menekanan aspek geomorfologi yang berbeda (Tabel 1). Aspek-aspek tersebut dapat digambarkan pada peta dengan simbol warna wilayah dan pola warna hitam-putih dan simbol garis, tergantung pada kepentinganpembuat peta terhadap masing-masing aspek. Simbol warna wilayah memberikan ciri peta yang menonjol untuk aspek pemetaan yang penting.

Verstappen & Van Zuidam (1968, 1975) menggunakan simbol warna wilayah untuk morfogenesis. Proses endogen dan eksogen sekarang dan yang lalu merupakan faktor yang paling menonjol pada perkembangan bentanglahan (landscape), sehingga akan lebih jelas jika diberi simbol warna wilayah. Berikut adalah warna yang disarankan untuk satuan-satuan genetik utama:

#### **KELAS GENETIK**

(bentuk / satuan peta)

- (1). Asal Struktural
- (2). Asal Gunungapi (Vulkanik)
- (3). Asal Denudasi
- (4). Asal Marin (Laut)
- (5). Asal Fluvial (Sungai)
- (6). Asal Glasial / Peri glasial (es)
- (7). Asal Aeolian (angin)
- (8). Asal Pelarutan (Karst)

# **WARNA**

Ungu Merah Cokelat Hijau Biru gelap

Biru cerah

Kuning

Jingga (*orange*)

Untuk morfografi dan morfometri sejauh ini masih menggunakan simbol topografi, garis atau huruf dan dicetak dengan warna abu-abu atau coklat sangat cerah (tipis). Simbol untuk litologi biasanya digunakan simbol pola batuan yang dicetak dengan warna abu-abu atau cokelat sangat cerah (tipis). Informasi terpenting

adalah morfografi, morfometri dan litologi (jenis dan struktur batuan) harus ditampilkan pada peta, tetapi tidak terlalu simbol dan warna menoniol. Simbol morfokronologi ditunjukkan oleh simbol huruf atau angka yang dicetak dengan warna hitam. Simbol garis warna biasanya menunjukkan morfodinamik untuk (proses aktif), misalnya simbol garis berwarna merah menunjukkan proses erosi dan simbol garis berwarna biru untuk menunjukkan daeah banjir atau pengendapan sedimen.

### KLASIFIKASI CIRI-CIRI LAHAN

Lahan dapat dianalisa dan diklasifikasikan menjadi sistem, satuan dan/ atau sub- satuan berdasarkan beberapa perbedaan ciri (ciri-ciri lahan, atribut atau kualitas).

Daftar ciri lahan dibawah ini dapat dipelajari, ditentukan dan diselaraskan. Sebagai catatan daftar ciri-ciri lahan ini bersifat sementara (tentative) dan diperlukan perubahan-perubahan jika digunakan pada kondisi yang berbeda. Analisis dan pemetaan ciri-ciri lahan dibawah ini dapat dilakukan oleh ahli geologi, ahli tanah, ahli hidrologi, ahli pertanian dsb.

Berikut di bawah ini adalah ciri-ciri lahan (beberapa ciri lahan tersebut dapat diukur langsung dari foto udara atau peta topografi)

### **RELIEF**

# A.Keadaan topografi

- 1. Bagian dari topografi / lereng
  - 1.1 Puncak.
  - 1.2 Lereng bagian atas
  - 1.3 Lereng bagian tengah
  - 1.4 Lereng bagian bawah
  - 1.5 Dasar lembah
- 2. Ketinggian absolut
  - 2.1 < 200 meter.
  - 2.2 200 500 meter. 2.3 500 - 1.500 meter.
  - 2.4 1.500 3.000 meter
  - 2.5 > 3.000 meter
- 3. Ketinggian relatif.
  - 3.1 < 50 m : Dataran rendah 3.2 50 – 200 m : Perbukitan rendah
  - 3.3 200 500 m : Perbukitan
  - 3.4 500 1.000 m : Perbukitan tinggi
  - 3.5 > 1.000 m : Pegunungan

# B. Morfologi / lereng rinci (detail)

# Kemiringan lereng (disarankan):

0 - 2 % : Datar atau sangat datar 3 - 7 % : Lereng sangat landai 8 - 13 % : Lereng landai 14 - 20 % : Lereng agak curam 21 - 55 % : Lereng curam 56 - 140 % : Lereng sangat curam

# US Soil Survey Manual:

0 - 2 % : Datar atau sangat datar 2 - 6 % : Lereng sangat landai 6 - 13 % : Lereng landai 13 - 25 % : Lereng agak curam 25 - 55 % : Lereng curam > 55 % : Lereng sangat curam

# Universal Soil Loss Equation:

1 - 2 % : Datar atau sangat datar 2 - 7 % : Lereng sangat landai 7 - 12 % : Lereng landai 12 - 18 % : Lereng agak curam 18 - 24 % : Lereng curam > 24 % : Lereng sangat curam

## Panjang lereng:

< 15 meter : sangat pendek 15 - 50 meter : pendek 50 - 250 meter : agak panjang 250 - 500 meter : panjang 2.5 > 500 meter : sangat panjang

# Bentuk lereng:

 a. Bentuk lereng umum Cekung Cembung Lurus Beragam

b. Kekasaran lereng Halus, seragam Cukup halus, seragam Agak halus, seragam Kasar Sangat kasar

### Bentuk alur dan lembah:

Dangkal, lembah terbuka / lebar Bentuk – U, halus Bentuk – U, tajam Bentuk – V, halus Bentuk – V, tajam.

# C. Aspek relief lain.

Kelas relief (topografi)	Kemiringan Lereng %	Perbedaan Ketinggian M
Datar atau sangat datar	0-2	< 5
Bergelombang/lereng landai	3-7	5 - 50
Bergelombang-bukit landai	8-13	25 - 75
Perbukitan curam	14-20	50 - 200
Perbukitan sangat curam	21-55	200 - 500
Pegunungan curam	56-140	500-1.000
Pegunungan sangat curam	> 140	> 1.000

	Jarak ruang pada Peta Skala 1 : 25.000		
Jenis Kerapatan	(Rata – rata jarak antara percabangan dengan orde pertama aliran)	Ciri – ciri	
Halus	< 0,5 cm	Aliran air permuka- an sangat tinggi, batuan/tanah kedap air.	
Sedang	0,5 – 5 cm	Aliran air permuka- an sedang, batuan / tanah agak kedap.	
Kasar	> 5 cm	Aliran air permuka- an kecil, batuan / tanah permeable.	

#### Pola pengaliran (Drainage Pattern):

Dendritik (mendaun). Parallel (sejajar). Tralis Rektangular Radial Annular Multi basinal Pola pengaliran modifikasi

### **PROSES GEOMORFOLOGI**

# a. Penghancuran (degradational)

#### Erosi

- a. Erosi (Jenis Erosi):
  - Tidak terdeteksi.
  - Erosi permukaan dan alur (sheet dan rill erosion), saluran pengaliran tidak ada atau kedalaman saluran aliran < 50 cm.</li>

- Erosi alur & parit (rill & gully erosion) (kedalaman saluran aliran 50 – 150 cm)
- Erosi parit dan ravine (kedalaman saluran aliran > 150 cm)
- Erosi sungai, tegak (vertical)
- Erosi sungai, ke samping (latera)
- Erosi angin (*deflation*)
- b. Kejadian erosi:

(lihat tabel 2, 3, 4 dan 5)

- Tidak terjadi erosi
- · Kejadian erosi sedikit
- Kejadian erosi sedang
- Kejadian erosi kuat
- c. Daerah yang terpengaruh erosi:
  - < 25 %
  - 25 50 &
  - 50 75 %
  - >75 %

### Pelarutan Karst

- a. Jenis Karst:
  - Karst Tropik, dalam
  - Karst Tropik, dangkal
  - Karst Temperate Basah, dalam
  - Karst Temperate Basah, dangkal
  - Pseudo Karst, pada umumnya
  - Thermo Karst, (peri glasial).
- b. Daerah yang dipengaruhi:
  - < 25 %
  - 25 50 &
  - 50 75 %
  - >75 %

# B. Penghancuran & Pembentukan

# Banjir

- a. Penyebab banjir:
  - Tidak ada
  - Sungai.
  - Danau.
  - Laut
  - Lainnya.
- b. Jenis banjir:
  - Penghancuran
  - Pembentukan
  - Campuran

### c. Frekuensi Banjir:

- Tidak ada banjir
- Jarang banjir
- Banjir periodik
- Sering Banjir

# d. Waktu Banjir:

- Tidak ada banjir
- Pendek (beberapa jam-hari)
- Sedang (beberapa hari-minggu)
- Panjang (beberapa bulan)

# e. Kedalaman Air Banjir:

- < 50 cm
- 50 100 cm
- > 100 cm
- Tidak terbatas

# f. Luas daerah banjir:

- Tidak ada banjir
- Luas daerah kecil < 1 Km<sup>2</sup>
- Lokal 1 10 Km<sup>2</sup>
- Regional > 10 Km<sup>2</sup>

### Gerakan tanah

Zona gerakan yang dikenali dapat diklasifikasikan sebagai berikut :

- Tidak terjadi gerakan massa tanah.
- · Tanah Stabil.
- Gerakan massa tanah istirahat (dormant)
- · Gerakan massa tanah aktif

Selanjutnya klasifikasi yang digunakan diselaraskan dengan jenis, kegiatan dan daerah yang terpengaruh.

# a. Jenis gerakan tanah:

- Tidak ada gerakan tanah
- Terjadi rayapan (creep) dan runtuhan (solifluction)
- Terjadi aliran lumpur (earth flow) dan aliran batuan rombakan
- (debris flow)
- Terjadi longsoran (*landslide*)
- Terjadi longsor dengan bidang longsor melengkung (slump)

# b. Rata - rata kejadian :

 Tidak ada kejadian gerakan tanah

- Jarang terjadi gerakan tanah
- Kadang kadang terjadi gerakan tanah
- Sering terjadi gerakan tanah
- c. Daerah yang terpengaruh:
  - < 25 % dari seluruh daerah yang dinyatakan daerah bencana
  - 25 % 50 % dari seluruh daerah yang dinyatakan daerah bencana
  - 50 % 75 % dari seluruh daerah yang dinyatakan bencana
  - > 75 % dari seluruh daerah yang dinyatakan daerah bencana.

#### **JENIS AGRADASI**

- a. Jenis pengendapan:
  - Pengendapan akibat gravitasi
  - Pengendapan akibat aliran air permukaan
  - Pengendapan akibat air danau
  - Pengendapan organik (gambut)
  - Pengendapan akibat air laut
  - Pengendapan akibat glasiasi
  - Pengendapan akibat aeolian (angin)
  - Pengendapan akibat erupsi gunungapi (batuan beku)

### **JENIS BATU**

Intrusi:

a. Batuan beku:

Granit 1.6 Riolit 1.7 Andesit Diorit Gabro 1.8 Basalt Porfirit 1.9 Bom gunungapi Lainnya 1.9 Tefra 1.10 Scoria (sebagai 1.11 Lapili perekat / 1.12 Pasir gunungapi semen) 1.13 Abu gunungapi

Batuan beku ekstrusi:

- b. Batuan metamorf:
  - Gneis
  - Serpentin
  - Sekis

- Marmer
- Kuarsit
- Sabak
- Filit.

# c. Batuan sedimen (padu):

Pembagian dapat dibuat selaras dengan ketebalan dan sifat perlapisan.

- Kapur
- Gamping
- Dolomit
- Serpih
- Lanau
- Batulumpur (*mudstone*)
- d. Material lepas/endapan permukaan
  - Blok menyudut
  - Blok membundar
  - Kerikil
  - Pasir
  - Lanau
  - Lempung
  - Campuran kerikil / pasir
  - Campuran lempung/lanau/pasir
- e. Gambut:
  - 5.1 Gambut pada lahan datar
  - 5.2 Gambut pada lahan berlereng
  - 5.3 Gambut terlarutkan
  - 5.5 Sstring bog
- f. Bahan pengisi dan perekat:
  - 6.1 Lempung
  - 6.2 Silika
  - 6.3 Gipsum
  - 6.4 Karbonat
  - Bauksitik
- g. Ketebalan pelapukan:

> 150 cm : dalam
50 cm- 150 cm : sedang
< 50 cm : dangkal</li>
Tidak terjadi pelapukan.

### **SIFAT-SIFAT TANAH**

a. Ketebalan tanah:

> 150 cm : sangat tebal

• 100 cm-150 cm : cukup tebal

50 cm - 100 cm: tebal25 cm - 50 cm: tipis

• < 25 cm : sangat tipis

# b. Kandungan humus:

- Endapan material organik terkumpul pada bagian atas horison tanah
- Endapan material organik merupakan lapisan tipis pada bagian atas horison tanah.
- Tidak ada endapan material organik pada bagian atas horison tanah.

#### c. Tekstur tanah:

Dua klasifikasi yang diusulkan seperti pada tabel 6 yang dapat digunakan untuk keteknikan, dan juga gambar 1 untuk penelitian tanah / pertanian.

### d. Permukaan berbatu:

- Tidak berbatu sampai sedikit berbatu: tidak ada batu atau pandangan yang berlawanan dengan kemiringan (tutupan batuan < 1 % dari seluruh daerah.</li>
- Sedikit berbatu s.d. berbatu: batuan berlawanan dengan kemiringan tapi tutupan tidak menjadi miring (batuan menempati 1 s.d. 10 % pada permukaan).
- Berbatu s.d. sangat berbatu : cukup berbatu sampai membuat kemiringan dan mengunakan mesin untuk mengolahnya, tetapi tidak menutup kemungkinan untuk digunakan sebagai padang rumput gembala (batuan menempati 10 % sampai 30 % dari seluruh permukaan)
- Sangat berbatu: cukup berbatu, sehingga pengolahan memerlukan mesin (batuan menempati 30 % sampai 90 % dari seluruh permukaan).
- Jalur berbatu: lahan utama berselingan dengan jalur batu (batu menempati > 90 % dari seluruh permukaan).

# e. Berbatu-batu (FAO, 1975, Guidelines for Soil Description)

Tidak tampak singkapan batuan atau batuan membentuk kemiringan kedalam permukaan (singkapan batuan < 2 %)

- Tampak singkapan batuan yang berlawanan dengan kemiringan lereng, tidak dapat diolah dengan baik (kekasaran kenampakan singkapan disebagian tempat mencapai 30 % sampai 100 % dan disebagian yang lain 2 % sampai 10 % dari seluruh permukaan).
- Tampak kemiringan dengan jelas, sehingga kurang baik untuk pertanian, tetapi tidak menutup kemungkinan untuk tanaman rumput atau padang gembala.
- Tampak dengan jelas singkapan batuan, sehingga diperlukan mesin yang sangat berat, sehingga kurang baik untuk lahan pertanian (sangat berbatu atau lahan banyak hamparan batuan ketebalan tanah 3 m sampai 10 m menutupi 30 % sampai 50 % permukaan lahan)
- Tampak dengan jelas singkapan batuan atau tanah tipis, sehingga membutuhkan mesin yang tidak mudah (lahan berbatu muncul ke permukaan 3 m, menutupi 50 % sampai 90 % permukaan lahan).
- Lebih dari 90 % lahan merupakan hamparan singkapan batuan (tidak dapat digunakan untuk pertanian).

# f. Pengaliran (FAO, 1975, Guidelines for Soil Description)

Perlu diperhatikan pada pengaliran (drainage) adalah (1) limpasan air permukaan (runoff), (2) aliran pada tanah itu sendiri (internal soil drainage) dan (3) resapan tanah terhadap air / permeabilitas (lihat juga tabel 8 dan 9).

- Pengaliran sangat buruk: Air pada tanah mengalir sangat lambat, sehingga permukaan air (water table) sangat dalam. Biasanya membentuk cekungan berupa kolam.
- Pengaliran buruk: Tanah selalu basah pada daerah yang luas. Permukaan air (water table) biasanya dekat dengan permukaan untuk daerah tertentu setiap tahun perlu pertimbangan.
- Pengeringan tidak sempurna:Air pada tanah mengalir cukup lambat, sehingga tanah selalu basah untuk rentang waktu tertentu. Sering terjadi cebakan air dibagian bawah horison A
- Pengeringan cukup baik: Air bergerak lambat dan penampang tanah basah untuk rentang waktu tertentu yang pendek. Sering terjadi cebakan air pada horison B.
- Pengeringan baik: Air brgerak cukup lancar, tetapi tidak cepat. Cebakan air terjadi pada horison C atau dibawah dengan kedalaman lebih dari 5 m.
- Pengeringan sering terjadi: Air bergerak pada tanah cepat. Lapisan tanah olah (solum) biasanya bebas dari genangan.
- Pengeringan selalu terjadi: Air pada tanah bergerak sangat cepat. Mungkin curam, sangat porous atau keduanya (curam dan porous).

# AIR PERMUKAAN DAN BAWAH PERMUKAAN

- a. Kelembaban permukaan
  - Basah / air tergenang.
  - Seluruh penampang tanah lembab.
  - Diatas 50 cm pada penampang kering, di bawah basah.
  - 100 cm di bawah permukaan kering.
  - Lembab di atas 50 cm dan dibagian bawah kering.

- b. Air bawah permukaan
  - Kedalaman air bawah permukaan :

< 100 cm. 100 cm - 500 cm.

> 500 cm.

Fluktuasi air bawah permukaan

< 50 cm.

50 cm - 250 cm.

250 cm.

Kualitas air bawah permukaan :

Kualitas air dihitung dalam ppm dari TDS (*Total Dissolved Solid*).

Banyak klasifikasi yang digunakan, tetapi yang ditampilkan di

bawah ini berdasarkan US Geological Survey (USGS)

Air segar < 1,000 ppm.

Air sedikit payau 1,000 ppm – 3,000 ppm. Air payau 3,000 ppm – 10,000 ppm. Air sangat payau 10,000 ppm – 35,000 ppm.

Air asin > 35,000 ppm.

# VEGETASI ALAM DAN LAHAN PERTANIAN/PENGGUNAAN LAHAN

- a. Jenis tutupan (dari *International Geomorphological Union*, 1953):
  - Pemukiman dan lahan non pertanian.
  - Hortikultur.
  - Tanaman tinggi (pohon) dan pertanian musiman.
  - · Lahan pertanian
    - (a) pertanian sejenis dan pertanian rotasi.
    - (b) rotasi lahan.
  - Padang penggembalaan permanen (dikelola atau liar) Tanaman rumput :
    - (a) digunakan sebagai padang penggembalaan.
    - (b) tidak digunakan sebagai padang penggembalaan.

### Hutan:

- (a) Padat.
- (b) Terbuka.
- (c) Semak.
- (d) Hutan rawa.
- (e) Hutan produksi.
- (f) Hutan tumpang sari.

- Rawa dan rawa payau (air tawar dan air asin, tanpa hutan).
- · Lahan tidak bermanfaat.

# b. Kerapatan tutupan vegetasi:

Tutupan lahan < 10 % : Terbuka / tutupan

jarang

Tutupan lahan 10 – 25 % : Vegetasi berkelompok Tutupan lahan 25 – 50 % : Lahan tertutup /

sebagian terbuka

Tutupan lahan 50 – 75 % : Tertutup rapat (hampir

Semua tertutup.

Tutupan lahan > 75 % : Lahan selalu tertutup

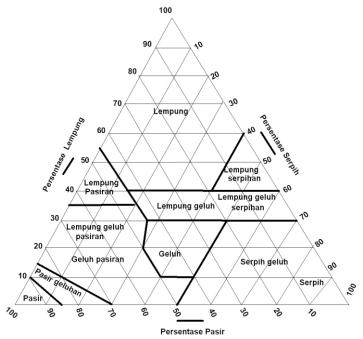
### **DAFTAR PUSTAKA**

BAKOSURTANAL,2002, Standar Nasional Indonesia (SNI) untuk Peta Geomorfologi.

Beek, K.J, 1978, Land Evaluation for Agricultural Development, ILRI Publication, 23, Wageningen, The Netherland.

Boyer, L, 1981, Generalization in Semi-Detailed Geomorphological Mapping, ITC Journal, 1981 1-1, The Netherland.

- Demek, J, 1972 Manual of Detailed Geomorphological Mapping. Academia, Prague.
- Demek, J and C. Embleton, 1978. *Guide to Medium Scale Geomorphological Mapping*. E. Schweizerbart 's che Verlagbuchandlung, Stutgart, Germany.
- Dorsser, H.J,van & AI. Salome,1973, Different Methods of Detailed Geomorphological Mapping, KNAG Geografich Tijdschrift, Vol 7 (1).
- Dorsser, H.J,van and A.I Salome,1975 Two Method of Geomorphological Mapping, KNAG Geografich Tijdschrift Vol 8 (5).
- Englen,von, 1956, Geomorphology, Prentice Hall Published. England. Gilully, 1962. An Introduction of Geology, John Willey & Son, Singapore.
- Van Zuidam, R.A, 1982 Consideration on Systematic Medium Scale Geomorphological Mapping, Z. Geomorph.NF, Vol. 20
- Verstappen,H.Th, 1970 Introduction to the ITC – System of Geomorpholo-gy Survey. KNAG Geografisch Tijdschrift, Vol 4.



Gambar 1. Kelas tekstur

Tabel 1. Aspek utama yang biasa pada peta geomorfologi.

Aspek Utama	Karakteristik yang dipetakan		
Morfologi relief umum Morfografi	Aspek geomorfologi suatu daerah, seperti : dataran, perbukitan, pegunungan dan plato.		
Morfometri	Aspek geomorfologi kuantitatif suatu daerah, seperti : kemiringan lereng, tinggi, arah dan kekasaran lahan.		
Morfogenesis: pembentukan dan perke bentuk-lahan tersebut	mbangan bentuk-lahan serta proses yang berlangsung pada		
Morfostruktur pasif	Jenis dan struktur batuan yang berhubungan dengan denudasi, seperti :  mesa, cuesta, hogback (punggungan menunjam) dan kubah.		
Morfostruktur aktif	Dinamika endogen termasuk kegiatan gunungap, tektonik lipatan dan sesar, seperti : gunungapi, punggungan antiklinal dan gawir sesar.		
Morfodinamik	Dinamika eksogen yang berhubungan dengan angin, air, es dan penggerusan, seperti : gumuk (dunes), undak sungai (river terraces), gisik pantai (beach ridges), terminal moraines dan lahan terkikis (badland)		
Morfokronologi (umur relatif dan absolut)	Hubungan berbagai bentuk-lahan dengan proses, seperti : "Villafranchian" untuk bentuk-lahan glasial tua atau "Monasterian" untuk undak pantai muda.		
Morpho- arrangement	Susunan ruang yang berhubungan dengan berbagai bentuklahan dan proses.		

Tabel 2. Erosi permukaan

Tidak terjadi erosi	Tidak terjadi erosi, horison A berkembang baik			
Erosi ringan	Horison A sebagian tererosi, terdapat lapisan tipis			
	sebagian – sebagian menutupi horison			
Erosi menengah	Horison A sangat tipis, lapisan permukaan insitu			
Erosi kuat	Horison A terkikis habis			

Tabel 3. Erosi Alur, Parit, Ravine

Zona Iklim <sup>1</sup>			Faktor Erodibilitas (K) <sup>2</sup>		
D	A+S	M+H	Rendah	Sedang	Tinggi
0 - 1	0 - 1	-	Tidak berarti	Tidak berarti	Ringan
3 - 8	1 - 3	0 - 1	Tidak berarti	Ringan	Sedang
8 - 16	3 - 8	1 - 3	Ringan	Sedang	Kuat
16-30	8 - 16	3 - 8	Sedang	Kuat	Kuat
> 30	> 16	> 8	Kuat	Kuat	Kuat

# <u>Catatan</u>:

D = Desert+semi desert (Gurun+semi gurun), curah hujan 0–225 mm.

A+S = arid dan semi arid, curah hujan 225 mm-750 mm.

M+H = Iklim musiman (*Monsoon*) dan iklim pegunungan (*highland*), curah hujan 70 mm-1.500 mm. Faktor erodibilitas tanah (K) menunjukkan gabungan dari beberapa ciri tekstur tanah dari permukaan tanah (sebagian persentase serpih & pasir sangat halus; butiran 0,002 mm-0,10 mm), kandungan orga-nik, struktur tanah, permeabilitas tanah & kandungan fragmen-fragmen kasar adalah bagian yang sangat penting.

Tabel 4. Kerentanan terhadap erosi tanah pada tanah terbuka.

Kedalaman	Lebar alur, parit atau <i>ravine</i> (m)					
Alur, parit atau <i>Ravine</i> (cm)	< 5	5 - 15	15 - 50	50 - 150	150-500	> 500
< 50 50 - 150 150 - 500 > 500	Kuat Kuat Kuat Kuat	Sedang Kuat Kuat Kuat	Ringan Sedang Kuat Kuat	- Ringan Sedang Kuat	- - Ringan Sedang	- - - Ringan

Tabel 5. Erosi angin terhadap tanah terbuka

	KARAKTERISTIK LAHAN			
KELAS	Terjadi erosi angin atau Pengendapan	Kelas tekstur permukaan Tanah		
Tidak terjadi erosi	Tidak terjadi erosi dan pengen -dapan yang berarti, Horison A tanah berkembang dengan baik.	Geluh dan geluh lanau karbonatan, geluh lempung dan geluh lempung lanauan non karbonatan dengan lempung < 35 %; lanau, geluh lempung pasiran, lempung pasiran.		
Tererosi ringan	Gumuk tidak stabil, ketinggian 20 cm – 100 cm, sebagian lebih dari 20 m atau ketinggian gumuk kurang dari 20 cm dan sebagian kurang dari 20 m, maka horison A tanah tererosi, sehingga terbentuk lapisan endapan yang miring.	Geluh pasiran, geluh karbonatan dan geluh lanau, geluh lempung karbonatandan geluh lempung lanauan dengan lempung < 35 %, geluh lempung non karbonatan dan geluh lempung lanauan dengan lempung < 35 %, lempung dan lempung lanauan.		
Tererosi sedang	Gumuk sebagian tidak stabil, ketinggian 20 cm – 100 cm dan sebagian kurang dari 20 m, maka Horison A sebagian atau seluruh Horison A tererosi.	Pasir geluhan, pasir halus geluhan.		
Tererosi kuat	Gumuk tidak stabil dengan ketinggian 100 cm atau lapisan pasir yang menerus dengan ketebalan 20 cm.	Pasir sangat halus, halus dan sedang.		

Tabel 6. Kelas tekstur (Van Zuidam, 1985)

Tingkat ke tiga	Tingkat ke dua	Tingkat ke satu
GW ( kerikil pemilahan baik) GP (kerikil pemilahan buruk) GM (campuran kerikil, pasir & lanau GC (campuran kerikil dan empung) SW (pasir pemilahan baik) SP (pasir pemilahan buruk) SM (campuran pasir dan lanau) SC (campuran pasir dan lempung). ML (lanau; plastisitas rendah)	CG (kerikil bersih) - FG (kerikil dan pasir) - CS (pasir bersih) - FS (pasir halus) - FL (at halus; lanau dan	G (kerikil) S (pasir) -
CL (lempung; plastisitas rendah sampai sedang) OL (lanau organik; plastisitas rendah)	lempung); batas kelenturan < 50 - FO (sangat halus; lanau organik dan lempung): plastisitas tinggi dan rendah.	F (sangat halus lanau dan lempung)
OH (lempung organik; plasti sitas tinggi).	<u>-</u>	-
MH (lanau organik;plastisitas rendah)	FH (sangat halus; lanau dan lempung) batas kelenturan > 50.	_
CH (Lempung; plastisitas tinggi) Pt (gambut : kandungan organik tinggi)	- Pt (gambut : kandungan organik tinggi)	- Pt (gambut)

Disadur dari Sistem gabungan klasifikasi tanah

Tabel 7. Ukuran dan Frekuensi butiran sedimen / tanah yang khas

0/ 5 1 1:	Ukuran butir (dimensi besaran)		esaran)
% Besar butir	0.2 – 7.5 cm	7.5 – 25 cm	Lebih dari 25 cm
2 – 15 %	Sedikit berkerikil	Sedikit berbongkah	Berbongkah
15 – 50 %	Berkerikil	Berbongkah	3
50 – 90 %	Sangat berkerikil	Sangat berbongkah	Sangat berbongkah
> 90 %	Kerikilan*	Bongkahan*	Bongkahan*

(FAO, 1975 Guidelines for Soil Profile Description) Digunakan tanpa penambahan klasifikasi tekstur.

Tabel 8. Kelas Permeabilitas\*)

Permeabilitas Cm / Hari	Kelas	Catatan :
< 0.02	Sangat lambat	Permeabilitas sangat berhubungan erat dengan
0,02 - 0,12	Lambat	ukuran partikel, porositas, mineral lempung dan kandungan organik. Dapat dihitung dilapangan
0,12 - 0,5	Cukup lambat	untuk mendapatkan nilai yang dapat dipercaya.
0,5 - 1,5	Sedang	Jika perlu dapat ditambahkan klasifikasi sifat –
1,5 - 3	Cukup cepat	sifat tanah yang lain (misalnya : kemantapan
3 - 6	Cepat	tanah, struktur tanah dan kesuburan tanah).  Tabel 30, 31 dan 32 dapat membantu
> 6	Sangat cepat	menentukan tambahan tersebut.

<sup>\*)</sup> Soil Survey Manual, Van Zuidam, 1985

Tabel 9. Kondisi untuk menentukan kemantapan (Van zuidam, 1985).

Kelas kesesuaian	Sifat – sifat lahan		
Permukaan *)	Struktur lapangan 0 – 15 cm	% tutupan permukaan oleh kerikil kasar	
Tidak berkelas	Butiran tunggal, halus dan remah (atau butiran halus), bentuk butir menyudut tanggung bersifat blok, lepas atau sangat rapuh, lembab	< 3	
Lemah	Remah kasar (atau berbentuk butiran), bersifat blok dengan bentuk menyudut tanggung, rapuh sampai sedikit keras, lembab.	3 - 15	
Sedang	Bersifat blok bentuk menyudut tanggung kasar, lunak sapai sedikit keras berbentuk blok menyudut tanggung, padu (masive), berbentuk lempeng atau prismatik lunak, sedikit keras ketika kering, keras sampai sangat keras, lembab	15 – 40	
Kuat	Bersifat blok menyudut tanggung kasar dan keras, padu (masive), bersifat lempeng atau prismatik yang keras, sangat keras, lembab.	>40	

<sup>\*)</sup> Kesesuaian permukaan lahan berhubungan erat dengan penyebaran ukuran partikel, kemampuan daya serap air, dan kandungan material organik. Dapat dilakukan berdasarkan analisis laboratorium dan la