

**Zeitschrift:** Mitteilungen der aargauischen Naturforschenden Gesellschaft  
**Herausgeber:** Aargauische Naturforschende Gesellschaft  
**Band:** 31 (1986)

**Artikel:** Grundzüge einer Geomorphologie des Aargaus  
**Autor:** Gerber, Eduard K. / Hantke, René  
**Kapitel:** Klassierung der Täler nach Richtung und Innenstruktur der Gehänge  
**DOI:** <https://doi.org/10.5169/seals-172785>

### **Nutzungsbedingungen**

Die ETH-Bibliothek ist die Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften. Sie besitzt keine Urheberrechte an den Zeitschriften und ist nicht verantwortlich für deren Inhalte. Die Rechte liegen in der Regel bei den Herausgebern beziehungsweise den externen Rechteinhabern. [Siehe Rechtliche Hinweise.](#)

### **Conditions d'utilisation**

L'ETH Library est le fournisseur des revues numérisées. Elle ne détient aucun droit d'auteur sur les revues et n'est pas responsable de leur contenu. En règle générale, les droits sont détenus par les éditeurs ou les détenteurs de droits externes. [Voir Informations légales.](#)

### **Terms of use**

The ETH Library is the provider of the digitised journals. It does not own any copyrights to the journals and is not responsible for their content. The rights usually lie with the publishers or the external rights holders. [See Legal notice.](#)

**Download PDF:** 08.02.2025

**ETH-Bibliothek Zürich, E-Periodica, <https://www.e-periodica.ch>**

## Klassierung der Täler nach Richtung und Innenstruktur der Gehänge

Wesentlich für den Formcharakter eines Tales ist seine Richtung in bezug auf die innere Struktur der Gehänge. Eine Übersicht über die verschiedenen Taltypen soll eine Terminologie ermöglichen. Auf das Vorherrschen gewisser Typen und Richtungen im Zusammenhang mit Spannungsfeldern der Innengesteine wird noch eingegangen werden.

### 1. Täler mit Horizontalstruktur

In horizontal gelagerten Schichtgesteinen ist hinsichtlich Schichtverlauf jede Talrichtung gleichwertig.

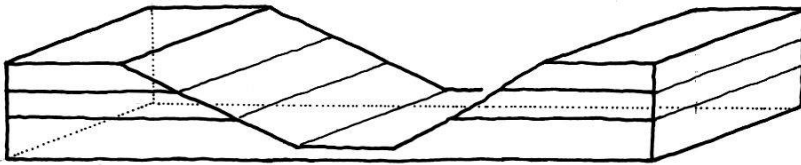


Fig. 68 Tal mit Horizontalstruktur

Es zeigt sich jedoch, daß gewisse Richtungen bevorzugt sind. Dies läßt sich nicht durch den Schichtverlauf, wohl aber mit Bruch-Systemen erklären. Im Mittelland, wo nahezu horizontale Schichten vorherrschen, werden talabwärts oft – entsprechend dem Gefälle – immer tiefere Schichtglieder ins Gehänge einbezogen.

### 2. Längstäler

Die Richtung der Längstäler verläuft parallel zum Streichen der Schichten. Dabei können vier Typen unterschieden werden:

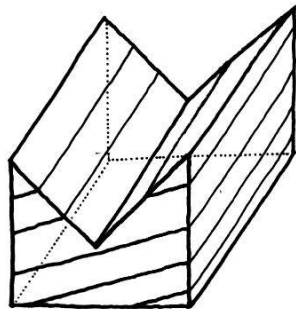


Fig. 69  
Isoklinaltal

#### 2.1 Das Isoklinaltal

In beiden Hängen fallen die Schichten gleichsinnig ein. Einem Schichtkopf-Hang liegt ein Schichtflächen-Hang gegenüber.

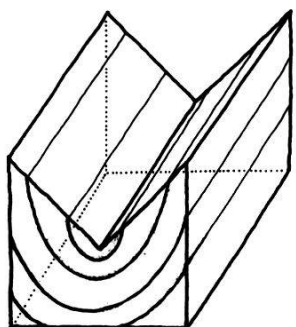


Fig. 70  
Synklinaltal

#### 2.2 Das Synklinaltal

Beide Hänge sind Schichtflächen-Hänge.

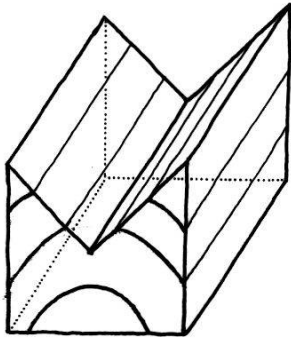


Fig. 71  
Antiklinaltal

2.3 *Das Antiklinaltal*  
Beide Hänge sind Schichtkopf-Hänge.

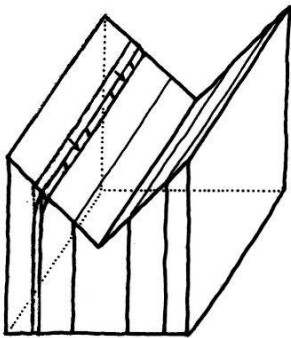


Fig. 72  
Tal mit Steilstruktur und Hakenwurf

2.4 *Das Tal mit Steil-Struktur*  
In beiden Hängen fallen die Schichten steil bis vertikal ein. Häufig bildet sich Hakenwurf; dabei neigen sich die obersten, in ihrem Verband gelockerten, stärker talwärts.

3. *Quertäler*

In einem Quertal verläuft die Talrichtung quer zur Streichrichtung. Die Schnittlinien mit dem Gehänge sind geneigt. Wie beim Längstal können fünf Typen unterschieden werden:

3.1. *Quertal mit Isoklinalstruktur*

3.1.1 Mit ansteigenden Strukturlinien in bezug zur Talrichtung T (Fig. 73).

3.1.2 Mit absteigenden Strukturlinien in bezug zur Talrichtung T (Fig. 74).

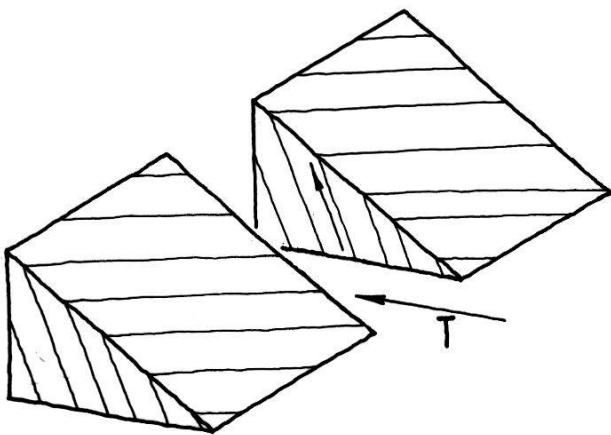


Fig. 73 Quertal mit Isoklinal-Struktur mit ansteigenden Strukturlinien

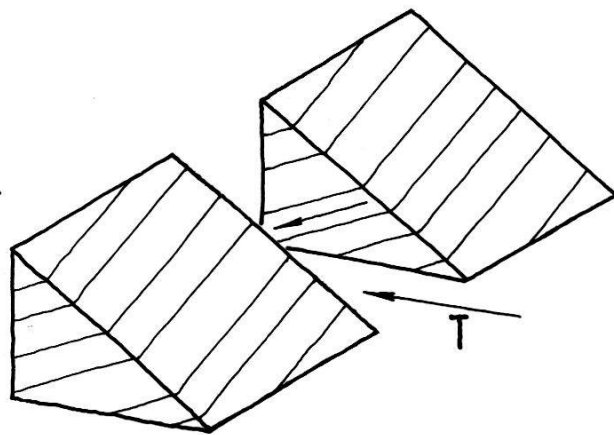


Fig. 74 Quertal mit Isoklinal-Struktur mit absteigenden Strukturlinien

### 3.2. Quertal mit Faltenstruktur

#### 3.2.1 Quertal mit Antiklinal-Struktur

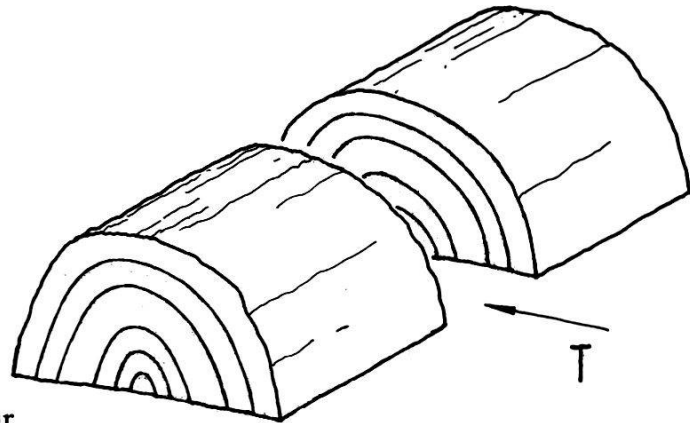


Fig. 75 Quertal mit Antiklinal-Struktur

#### 3.2.2 Quertal mit Synklinal-Struktur

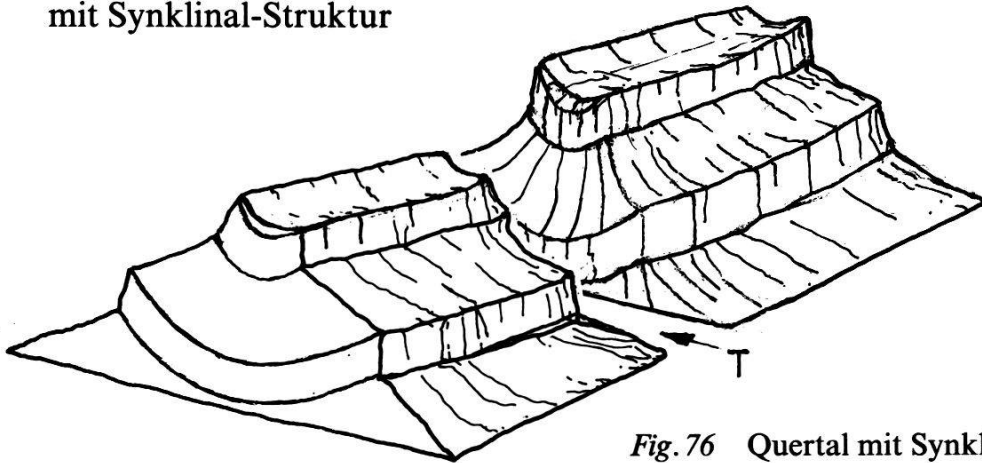


Fig. 76 Quertal mit Synklinal-Struktur

### 3.3. Quertal mit Steil-Struktur

Fig. 77 Quertal mit Steil-Struktur

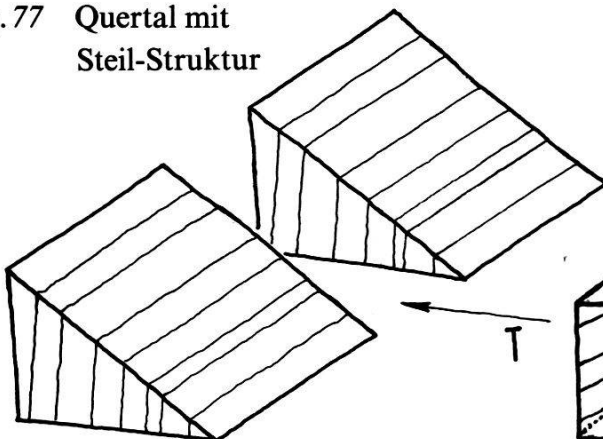
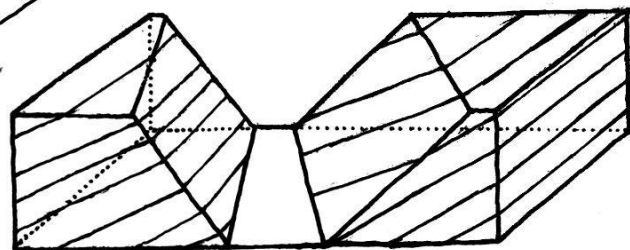


Fig. 78 Diagonaltal mit Isoklinal-Struktur



## 4. Diagonaltäler

Längstäler folgen dem Streichen. Die Schnitte der Schichten mit dem Gehänge verlaufen horizontal. Quertäler verlaufen quer senkrecht dazu. Die Schicht-schnitte steigen auf oder ab oder verlaufen in Bogen. Es sind Grenzformen, die selten über längere Strecken verwirklicht sind. Jede Aus- und Einbuchtung des

Gehänges, jede Richtungsänderung des Tales oder/und des Streichens führt zu Zwischenformen. Zwischenformen, die weder Längs- noch Quertal-Formen darstellen, zählen zu den *Diagonaltälern*. Sie können etwa durch schräge Blatt-Verschiebungen entstanden sein. Die Schnittlinien verlaufen bei nicht horizontaler Schichtlage schief über das Gehänge und steigen auf oder ab.

**Bildung und Formen von Talböden**

Das in einer Rinne oder im Flußbett eines Tales fließende Wasser kann eine bestimmte Menge Material als Geschiebe, als aufgeschwemmte Flußtrübe und gelöst mittransportieren. Dieses Material wird vom Gewässer, aus dessen Bett Schutt oder Festgestein erodiert worden ist, nach dem Transport, durch den es abgerundet wird, wieder abgelagert. Jedes Gewässer erhält Geschiebefracht von seitlichen Zuflüssen und vom Gehänge, aus dem es in das Gewässer gleitet, rutscht oder stürzt, und wird von diesem mittransportiert.

G sei das Geschiebe-Transportvermögen an einer bestimmten Stelle eines Gewässers,  $G_z$  die Geschiebefracht des Gewässers und  $S_z$  die Zufuhr vom Gehänge; dann ist ein Gewässer im Zustand der *Tiefenerosion*, wenn  $G > G_z + S_z$ .

Damit ein Gewässer *aufschüttet*, muß  $G < G_z + S_z$  sein. Dazwischen befindet sich der selten verwirklichte *Gleichgewichtszustand*  $G = G_z + S_z$  – in dem weder aufgeschüttet noch erodiert wird.

Da die Wasserführung der Gewässer in weiten Grenzen schwankt, ist immer mit Katastrophen-Hochwassern zu rechnen. Durch diese treten in Stunden gewaltige Veränderungen auf, wie sie sich durch Jahrzehnte nicht ereignen; stellenweise wird erodiert, beim Ausufern jedoch über weite Flächen meterhoch abgelagert.

Im einfachen Modell eines V-Tales, das durch Tiefenerosion entstanden ist, soll nun aufgeschüttet werden. Dieser Zustand soll zugleich konstant sein, also pro Zeiteinheit wird immer gleichviel Material abgelagert, ferner sei die seitliche Einschüttung  $S_z$  im Verhältnis zur Geschiebe-Aufschüttung des Gewässers gering. Dies ist bei größeren Talgewässern oft verwirklicht. Unter diesen vereinfachten Annahmen kann die seitliche Einschüttung vernachlässigt werden. Beim Aufschottern nimmt die Talbodenbreite zu. Ist  $b$  die Talbodenbreite und  $h$  die Höhe der Aufschüttung, so ergibt sich:

$$b = \frac{2h}{\text{tg } \alpha}$$

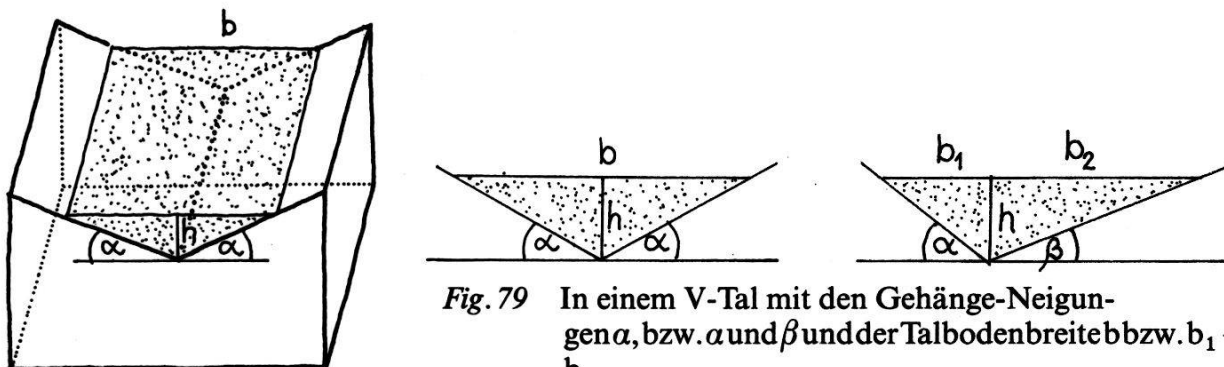


Fig. 79 In einem V-Tal mit den Gehänge-Neigungen  $\alpha$ , bzw.  $\alpha$  und  $\beta$  und der Talbodenbreite  $b$  bzw.  $b_1 + b_2$  wird bis zur Höhe  $h$  aufgeschüttet.