

Systematik zum Verhalten von Lithosphärenplatten an ihren Rändern

Divergente Plattengrenze	Konvergente Plattengrenze			Konservative Plattengrenze
<p><b>Aufstrombereich von Konvektionswalzen</b></p> <p><b>Platten driften auseinander</b></p> <p><b>Hot spots: aufsteigendes Magma drückt starres Gestein nach oben</b></p> <p><b>Dehnung, Zerreißen</b></p> <p><b>Bildung mittelozeanischer Rücken</b></p> <p><b>E/V</b></p> <p><b>Neubildung ozeanischer Kruste</b></p> <p><b>Sea floor spreading</b></p>	<p><b>Vernichtung ozeanischer Kruste an den Subduktionszonen, Abstrombereich der Konvektionswalzen</b></p> <p><b>Faltengebirgsbildung, Tiefseegräben, E/V, closing</b></p>			<p><b>Platten gleiten aneinander vorbei</b></p> <p><b>Verhakung, Verzahnung</b></p> <p><b>Ruckartiges Lösen der Spannungen verursacht Erdbeben</b></p> <p><b>Keine Schaffung oder Vernichtung ozeanischer Kruste</b></p>
	<b>Andiner Typ</b>	<b>Inselbogentyp</b>	<b>Kollisionstyp</b>	
	<p>Subduktion der ozeanischen Kruste unter die kontinentale Kruste am Kontinentalrand</p> <p><b>PR = KR</b></p> <p>Tiefseegräben direkt vor der Kontinentalküste</p> <p>Auffaltung des KR</p>	<p>Subduktion findet in einiger Entfernung vom Kontinentalrand statt</p> <p><b>PR ≠ KR</b></p> <p>Tiefseegräben weit vom Kontinent entfernt</p> <p>Auffaltung eines Inselbogens vor der Küste</p>	<p>Aufeinanderdriften zweier Kontinentalplatten</p> <p>Anhebung und Faltung der dazwischen liegenden marinen Sedimente</p> <p>Faltengebirge</p>	
				